Repertorium specierum novarum regni vegetabilis

Herausgegeben von Prof. Dr. phil. Friedrich Fedde.

Beihefte / Band LXXVIII

Fr. Jonas

Die Entwicklung der Hochmoore am Nordhümmling

2. Band

Mit 24 Tafeln (Karten und Profilen)

Ausgegeben 1. Oktober 1934.

Preis 20.- RM.

DAHLEM bei BERLIN VERLAG DES REPERTORIUMS, FABECKSTR. 49 1934

Inhaltsverzeichnis des 2. Bandes

		S	elte
1.	Kapitel:	Methode der Untersuchungen	I
2.	Kapitel:	Oberflächengestaltung und Untergrund der	
		Hochmoore	2
3.	Kapitel:	Das nördliche Linienprofil des Aschendorfer	
		Obermoores	6
4.	Kapitel:	Das südliche Linienprofil des Aschendorfer	
		Obermoores	16
5.	Kapitel:	Profile aus dem Unterdevergebiet	25
6.	Kapitel:	Profile aus den Bourtanger Mooren	34
7-	Kapitel;	Profile aus dem Mittelhümmling	38
8.	Kapitel:	Profile von Zwischenahn und Esterwegen	44
9.	Kapitel:	Moorbildung und Küstenschwankungen	54
10.	Kapitel:	Übersicht über die Wald- und Moorentwicklung	
		Nordwestdeutschlands	59
		a) Hochmoore Uplengens und Aurichs	
		b) Hochmoore an der Unterweser	
		c) Hochmoore an der Unterelbe	
		d) Hochmoore in Drente	
		e) Hochmoore in Westfalen	
		f) Moorgebiete außerhalb Nordwestdeutschlands	
		g) Die Datierung der synchronen Horizonte	
II.	Kapitel:	Die Ursachen der Hochmoorbildung und die	
	-	regionale Gliederung der Moore in Nordwest-	
		deutschland	72
Lite	eraturverzeic	hnis	78

1. Kapitel.

Methode der Untersuchungen.

Wegen des Umfanges der Hochmoore am Nordhümmling mußte von vornherein ein Hochmoorteil zur speziellen Untersuchung über seine Entwicklung ausgesondert werden. Dafür wurde der westliche Hochmoorkomplex mit dem Wilden Moor, dem Hochmoor am Großen Meer und dem Aschendorfer Obermoor bestimmt. In ihm befinden sich die meisten Aufschlüsse (Torfstiche). Schon im Jahre 1932 wurde aus diesem Gebiet ein Linienprofil aus dem Wilden Moor unter dem Titel "Grenzhorizont und Vorlaufstorf" veröffentlicht. Die dabei gewonnenen Ergebnisse konnten bei den ferneren Untersuchungen verwertet werden. Insbesondere wurden bei Torfarten von verlangsamten Wachstum die Probeabstände verringert. Um die Entstehung des Aschendorfer Obermoores möglichst vollständig zu erforschen, wurden dort 2 Linienprofile in ungefähr 3 km Abstand entnommen. Sodann wurden noch Einzelprofile im Aschendorfer Untermoor, Börgermoor, in der Esterweger Dose, am Untenende Papenburgs und in Bokel untersucht. Das sind, die Teilprofile mitgerechnet, im ganzen 20 Profile, eine genügende Anzahl, um über die Waldentwicklung und Herkunft der Waldpollen in diesem Gebiete Klarheit zu schaffen. Jede Torfwand, von der Proben entnommen wurden, wurde erst "frisch gemacht", d. h. mindestens eine Handbreit dicke Schicht entfernt, um dann mittels eines kleinen Handspatens die einzelnen Proben sauber zu entnehmen. Die Untersuchung ieder Probe umfaßte eine pollenanalytische und eine moorbotanische Definition. Beim Zählen der Pollen wurde so verfahren, daß zunächst bis 50 Baumpollen gezählt wurden und dann getrennt noch einmal 50 Pollen. Wichen die so gewonnenen Vergleichsziffern der Pollenarten stärker voneinander ab, wurde die Zählung bis 200 fortgesetzt. Letzteres geschah in der Regel bei den pollenreichen Muddeablagerungen des Boreals. Vereinzelt waren die Vergleichsziffern absolut gleich, die größten Schwankungen bei den Vergleichen zeigte stets der Pinus-Pollen. Bei dem empfindlichen Quercus-Pollen wurden sorgfältig auch die korrodierten Pollen mitgezählt. Die übrigen Pollen waren in der Regel gut erhalten. Auffällige Pollenarmut trat, wie auch im übrigen Nordwestdeutschland, stark im Vaginatum-Torf des älteren Hochmoores auf. In einigen Profilen (Esterweger Dose und Lagg am Aschendorfer Obermoor) wurde der Ulmus-Pollen wegen der Möglichkeit der Verwechslung mit einem Pseudo-Ulmus-Pollen, der in einigen Spektren bis über 20 % ausmachte, nicht mitgezählt. Corylus- und Myrica-Pollen wurden anfänglich zusammengezählt und in den betreffenden Diagrammen durch eine besondere Signatur dargestellt. Später wurden

diese Pollenarten getrennt. In den meisten Profilen wurden auch die *Ericaceae*- und *Sphagnum*-Pollen gesondert gezählt, ebenso die *Carex*-Pollen. (Über Variation einiger Pollenarten ist bei den Diagrammen berichtet).

Zum Zwecke der moorbotanischen Definition wurde eine noch frische Probe aufgeschlemmt, durchsiebt und dann unter dem Mikroskop analysiert. Die Moose und Phanerogamen konnten an Hand des rezenten Pflanzenmaterials bestimmt werden. Von den Gräsern kommen im Hochmoor nur Molinia coerulea und Agrostis stolonifera vor, die ebenfalls an Hand der Zellgewebe unterscheidbar sind, ebenso Eriophorum polystachyon und Eriophorum vaginatum.

Um über die stark abgegrabenen, aber durch Brandkultur veränderten Hochmoore Klarheit zu schaffen, wurden alte Karten herangezogen. Die genaueste Karte aus älteren Perioden ist um 1808 entstanden. Die Katasterblätter mit den genauen Peilungen und Nivellements aus dem westlichen Hochmoorkomplex wurden mir durch frdl. Vermittlung von Regierungsrat Kornhard, wofür ihm auch an dieser Stelle Dank gesagt sei, seitens des Kulturamts Papenburg zur Verfügung gestellt. Auf Grund dieser Unterlagen wurden 2 Karten mit den genauen Höhenlinien, die nicht unwesentlich von denen des Meßtischblattes (Nr. 1443 Papenburg) abweichen, gezeichnet.

2. Kapitel.

Oberflächengestaltung und Untergrund (Basis) der Hochmoore.

C. A. Weber war der Zusammenhang zwischen der Oberflächengestaltung und dem Untergrund der Hochmoore noch unbekannt. Unterdessen sind die Kenntnisse dieser Zusammenhänge sehr vermehrt worden. Tietze konnte 1913 zuerst den Zusammenhang zwischen den Kölken der Hochmoore im Bourtanger Gebiet und den Schlenken des Untergrundes durch zahlreiche Peilungen sicher nachweisen. Er erklärt die Kölke als "Reste von überwachsenen Rüllen" (besser "Droge"). Auch H. Oswald fand, daß die Kölke stets mit Vertiefungen im Untergrunde zusammenhängen. Auf Webers abweichende Meinung basiert seine Theorie von dem "Wandern der Kölke", das nach meinen Untersuchungen nur sehr unerheblich ist. (Siehe Kapitel über Hydrographie). Wie die Übersichtskarte veranschaulicht, wird das Hochmoorgebiet nach Süden von der Hohen Geest des Hümmlings begrenzt, die bei Börgerwald und Esterwegen Höhen bis über 30 m über M. H. aufweist. Nur bei Esterwegen reichen die Hochmoore bis an den Geestrand, im übrigen sind Heidemoore diesem Rande in breiter Front vorgelagert. Wie die Karte ebenfalls ausweist, streichen die Zapfen dieses Geestrandes sämtlich in der glazialen Richtung nach Nordost (ebenso das Bruchwassertal bis auf 2 Teilstücke, die senkrecht zu dieser Richtung stehen). Dieselbe Richtung hat auch der langgestreckte Dünenrücken, der in dem Quellgebiet der Aschendorfer Dever von der ausgedehnten Talsandfläche südlich Aschendorf abzweigt und über den Papenburger Vosseberg sich bis ins Ostfriesische erstreckt und bei Steenfelde Anschluß an die dortige Staumoräne findet. Einen Teil dieses Staumoränenrückens finden wir westlich des Papenburger Untenendes in der Gemarkung Bokel wieder. (Siehe Übersichtskarte). Dieses Gebiet, sowie ein Teil der Talsandgebiete bei Aschendorf, wird durch die Aschendorfer Dever zu Ems entwässert.

Das Liegende der Nordhümmlinger Hochmoore sind Talsande des Hunte-Ems-Urstromtales; doch selten in ursprünglicher Lagerung. Nicht allein in dem erwähnten Dünenzug, sondern auch unter den Hochmooren sind Flugsande sehr verbreitet. Sie entstammen z. T. bereits dem Würmglazial, z. T. aber auch erst dem Postglazial und zwar der borealen Periode. Das Alter dieser jüngeren Flugsande konnte in dem Esterweger Doppelprofil festgestellt werden. Es umfaßt das boreale Pinus-Maximum. Seitdem wurden ähnliche Ablagerungen durch Wildvang und den Verfasser im Unteremsgebiet mehrfach festgestellt. (Siehe auch Bokeler Heidemoorprofil!) Bei allen von mir bisher untersuchten präborealen Moorablagerungen schloß eine oft nur geringe Flugsandlage diese Schichten von den darüber liegenden Mooren ab. Eine Schicht meist grauer Flugsanddecken, so am Westrande des Aschendorser Obermoores, ist nach der Pollenanalyse in die 3 letzten Jahrhunderte zu verweisen. Die Überlieferung des Volkes weiß von diesen Sandwehen, die noch einiger der ältesten Bewohner selbst miterlebt haben, anschaulich zu berichten. Der Untergrund des Moores zeigt, falls die Profile bis ins Boreal zurückreichen, stets frische gelbe oder weiße Sande. In jüngeren Lagen sind Bleichsande unter dem Hochmoore sehr verbreitet. Die botanische Untersuchung der humösen Sande unter dem Hochmoore zeigt, daß diese von Heiden herrühren, und zwar waren es Cladonia- oder Molinia-reiche Calluneta, vereinzelt auch Tetraliceta. Kiefernwälder waren besonders in den Mooren am Bruchwasser, in der Füchtelmörte, im Börgermoor, bei Bockhorst, Burlage und bei Völlenerfehn verbreitet. Diese Wälder scheinen etwas kalkreichere Sande in der Nähe der Flachmoore bevorzugt zu haben und fehlten dem Aschendorfer Obermoor z. B. ganz. Die sauren, abflußlosen, Calluna-bestandenen Talsanden wurden von ihnen gemieden. Eine Reihe runder flacher Wannen unter den Hochmooren (so am Großen Meer) sind wahrscheinlich erst im Boreal ausgeblasen. Brände waren nicht selten.

Das Aschendorfer Obermoor füllt eine deutliche Mulde aus, deren Ränder durchschnittlich 7 m über M. H. liegen. Nach Osten zu wurde dieser Rand schon im Atlantikum transgrediert und so die Verbindung zum Hochmoor am Splitting geschaffen. Dort am ehem. Großen Barkenmeer befand sich während der ältesten Hochmoorphase eine ausgedehnte Birkenbruchzone vor einem bis zu 10 m ansteigendem Sandrücken, der der Transgression des Mittelkomplexes des Wilden Moores nach Nordwesten lange Einhalt gebot und damit Anlaß zur Ausbildung des Gr. Barkenmeeres wurde.

Vor dem langen Dünenrücken westlich des Aschendorfer Obermoores, südwestlich des Barenberges, sowie vor den Geesten von Völlenerfehn, Steenfelde, Wolde und Ihren bildeten sich mehr oder minder breite nasse Laggzonen deshalb aus, weil hier das transgredierende Hochmoor der atlantischen Periode Widerstand fand. Ueberall, wo der Widerstand fehlte, fehlt auch ein Lagg. Vor dem wasserzügigen Talsandgebiet des Bruchwassers machte das Hochmoor erst in geringer Entfernung halt und bildete ebenfalls einen Randhang mit einer feuchten Zone davor. Gleichzeitig wurde das alte Bruchwasser damit zu einem Laggbach, dem von allen Seiten Hochmoorrüllen zuströmten (Siehe Karte).

Der Nordteil des Aschendorfer Obermoores liegt unter der 5 m-Höhenlinie, der südliche größere Teil und die Hochmoore am Großen Meer liegen durchschnittlich in der 6 m-Höhenlinie. In diesem Moorteile befinden sich im Untergrunde 7 Wannen, die bis auf 5 m (zwei auf 3,5 bezw. 4,0 m) herabreichen. In dem mittleren Teil des Hochmoores liegen die Wannen in 4 bis 4,5 m Tiefe, im nördlichen Teil sind 5 Wannen in 3,5 m Tiefe und eine ist sogar mit 1,50 m über M. H. angegeben. Diese Schlenken enthalten die ältesten Moorlagen, die aus einer mesotrophen Vegetation gehildet sind. Erst in der 2. Phase wuchs das Hochmoor darüber und zwar stets mit einem Scheuchzerietum beginnend. (Siehe nördl. Linienprofil). Ebenso wie am Barkenmeer entstand in feuchten Gebieten vor flachen Sandrücken am Krummen Meer, Großen Meer und unter dem Drog auf dem Wilden Moor ein Birkenbruch. Diese Birkenbrüche füllten Wannen aus, die z. T. heute noch in der Oberfläche als "Meere" vorhanden sind. So unter dem Krummen Meer, dessen Ostrand sich fast genau mit dem Ostrand der ehemaligen Wanne deckt, und über dem südöstlichen Zipfel der Wanne liegt heute noch ein auf dem Meßtischblatt nicht verzeichneter, unterdessen verlandeter Kolk, der durch Abschnürung aus dem alten Drog des Krummen Moores entstanden ist. Durch ebensolche "Abschnürung" bilden sich heute noch aus dem Krummen Moor zwei Kölke. In der Stratigraphie des Drogtorfes lassen sich deutlich mehrere Verwässerungshorizonte unterscheiden. Aus 2 Wannen im Zentrum des Wilden Moores (Westkomplex) entstand durch ihre Verbindung und Erweiterung ein großer, gewundener Drog unter der 10 m-Höhenlinie der Hochmooroberfläche. Er liegt westlich von 2 Wachstumskomplexen, die bis zu 1,50 m Höhe über den Rand des Droges emporgewölbt sind. Die Mitte des Droges umfaßt eine bis auf 3,5 m hinabreichende Wanne, die bis zur Gegenwart in einem 400 m langen und 100 m breitem Kolke auf der 9 m-Höhenlinie erhalten blieb und obendrein ihre ursprüngliche Form beibehielt. Bis dort, wo sich die südliche, nicht so tief hinabreichende Wanne befand, erstreckt sich ein gewundener, ungefähr 100 m breiter Arm des Droges. Außer dem erwähnten größeren Kolke ("Meer") enthält der Drog noch 2 weitere, darunter einen von fast rundlicher Gestalt, und im benachbarten Hochmoor noch 2 weitere kleine Kölke. Die Hochmoorbildung in den Drogen wurde durch das von den benachbarten Wachstumskomplexen hineinströmende Wasser verhindert. Dadurch entstanden im Droge im Gegensatz zum benachbarten Hochmoor grasreiche Gesellschaften mit langsamer wachsender Torfablagerung, sodaß die Droge in ihrer Form erhalten blieben. Sie stellen natürliche Entwässerungsanlagen der Hochmoore dar, und als solche wurden sie auch aus Schweden durch H. Osvald beschrieben. Erst bei sehr starker Emporwölbung des Hochmoores werden auch sie transgrediert, und wir finden dann anstelle des Droges einen Kolkkomplex, wie solche zu vielen auf der Esterweger und Schöninghsdorfer Dose erhalten sind. Im letzteren Hochmoor existierten daneben auch alle Übergangsstadien von Drogmeeren zu ausgewachsenen Kolkkomplexen.

Anderer Entstehung ist der Meertyp, den das Große Moor darstellt. Auch hier finden wir im Nordteile des Moores eine Wanne im Untergrunde. Nördlich dieser Wanne fand das transgredierende Hochmoor in den beiden Sandtangen des Barenberggebietes, die sich tief ins Moor hineinstrecken, Widerstand. Vor den Sandtangen bildete sich infolgedessen ein steiler Randhang mit einem vorgelagerten Lagg, sowie 3 Rüllen. Hier stieg das Hochmoor auf 1 km Strecke von 7 bis auf 10 m an, sodaß durch Erosion die kleine Wanne stetig nach Südwesten verbreitert wurde und so das Große Meer, der größte Moorsee Nordwestdeutschlands, entstand, ebenso in seiner unmittelbaren Nähe noch 2 weitere Kölke. Leider sind alle Gewässer in diesen Hochmoorteilen durch die auf Torfabbau gerichteten Unternehmungen der Gewerkschaft Rudolf vernichtet.

Ein steiler Randhang befindet sich auch westlich des Krummen Meeres, in den ebenfalls 3 Rüllen tief einschneiden. Der vorgelagerte Lagg liegt in 6 m Höhe, es ist tischeben und nur schwach nach der Dünenseite und nach dem Randhang zu erhöht. Aus dem Nordkomplex des Aschendorfer Obermoores entspringt die große Rülle und windet sich durch z. T. gut erhaltenes Weidengebüsch (Salicetum auritae) innerhalb des Laggs nach Nordwesten. Die Rülle mündet in einen großen Laggkolk am Dünenrande. Unregelmäßig gestaltete Ufer und starke Verlandungserscheinungen kennzeichnen ihn im Gegensatz zum Großen Meer, dessen stark dystrophes Wasser nur eine spärliche Vegetation aufwies.

Im Nordkomplex des Aschendorfer Obermoores schob sich das Hochmoor flach über die allmählich anlaufenden Flugsandrücken des Vosseberges (9 m hoch). In der Form des Vorlaufstorfes schoben sich einzelne Hochmoorzungen bis westlich dieser flachen Sandhöhen in das Gebiet der alten "Papenburger Rülle", einem Seitenbach der Dever.

Zum Unterschiede von den echten, gewölbten Hochmooren ist das Aschendorfer Untermoor ein schwach von Osten nach Westen abhängendes (von 6 m bis 3 m über M. H.) Heidemoor. In diesem am Nordwesthümmling sehr verbreiteten Moortyp finden wir weder Droge, Kolkkomplexe, Randhänge noch einen Lagg, doch häufig Rüllen die mäander- oder strangartig die Stillstandskomplexe dieser Moore durchziehen und ihre Verwandtschaft mit dem soligenen Moortyp beweisen. Eine solche Heidemoorrülle ist im Bokeler Heidemoor kartiert. Der größte Teil der emsländischen und niederländischen Heidemoore liegt an Bächen, oder steht mit diesen durch Seitenrüllen in Verbindung, und es ist ohne weiteres verständlich, daß diese Moorbildungen nicht rein ombrogener

Entstehung sind, (wie C. A. Weber das annahm). Jedesmal, wenn infolge einer Küstensenkung die Heidemoorbäche zurückgestaut wurden, fand das von den festen Rändern über das Moor flutende Regenwasser keinen Abfluß mehr. Dadurch entstanden während der Dauer der Senkung infraaquatische, oligotrophe Moorbildungen anstelle von Stillstands- und Erosionskomplexen, die während der Hebungsperioden dominierten. Ganz ähnliche geologische Erscheinungen weisen aber auch isolierte, abflußlose Heidemoore auf (so bei Wahn und Kluse, ferner im Bentheimischen). Hier fehlten also die Vorbedingungen für die Entstehung von echten, gewölbten, ombrogenen Hochmooren, wie sie im 11. Kapitel dieses Bandes geschildert sind.

3. Kapitel.

Das nördliche Linienprofil des Aschendorfer Obermoores.

Dieses Linienprofil besteht aus den 4 Profilen P_I—4. Die ersten 3 konnten an Aufschlüssen entnommen werden, das 4. mittels Kammerbohrer. Außerdem wurden zur Ergänzung noch einige Stichproben aus benachbarten Aufschlüssen, sowie zwei weitere Dünenmoorprofile zur Ergänzung der Kenntnisse über diese Bildungen gemacht.

Für alle Pflanzenlisten der untersuchten Profile gelten folgende Abkürzungen:

Erica — Erica tetralix Call. — Calluna vulgaris Ox. — Vaccinium oxycoccus Andr. — Andromeda polifolia Mol. — Molinia coerulea Gram. — Gramineen Er. pol. — Eriophorum polystachyon Er. vag. — Eriophorum vaginatum Aul. pal. — Aulacomnium palustre Drep. fluit. — Drepanocladus fluitans Pol. strict. — Polytrichum strictum cusp. — Sphagnum cuspidatum rub. — ,, rubellumpap. papillosum med. medium imbr. imbricatum

Die Probenhöhe ist stets im Abstande von dem Sanduntergrund angegeben, um bei fernerer Einschrumpfung des Torfes für Feinnivellements einen sicheren Anhalt zu geben.

Genau in der Mitte zwischen dem Papenburger Untenende und dem Obenende liegt auf dem moorbegleitenden Dünenzuge das Kiefernwaldgebiet "Meyers Tannen". Die Vegetation dieses Gebietes ist speziell untersucht worden und soll an anderer Stelle geschildert werden. Die heutige Vegetation wird durch den Kiefernforst stark beeinflußt. Die Aufforstung dieses Dünen- und Heidegebietes geschah der erhöhten Flugsandgefahr wegen nach 1800 ziemlich regellos und ohne Beachtung der gegebenen Bodenverhältnisse. So sind die Kiefernbestände in den Wellsanden mit hohem Grundwasserstand nicht über 2-3 m hohe Kiefernkrüppel hinaus gekommen. Gut wüchsige Kiefern bedecken die Dünenkuppen, gewöhnlich von einer Aira-flexuosa-Bodenschicht begleitet. Der südliche Teil des Kiefernwaldes (40-jähriger Bestand) weist den ebenfalls besseren Boden anzeigenden Rubus-Typ auf, in dem Aspidium spinulosum und Corydalis claviculata sehr reich vertreten sind. In der Mitte des Waldes befinden sich auch Empetrum-, Majanthemumund Linnaea-borealis-reiche Pineta, die zum Vaccinium-Haupttypus gehören. Im übrigen gehört der Kiefernwald zum größten Teil (so im nördl. Gebiet) zum Cladonia-Typ. Die abgeholzten rohhumusreichen Kiefernböden werden von Sorbus-aucuparia- oder Betula-Beständen schnell erobert. Ferner finden sich 3 ansehnliche Restbestände des alten Düneneichenwaldes (Quercetum roburis). Die starken Humuslagen auf den Dünen am Moor beweisen, daß hier stets die Heide (Callunetum, in den Senken Tetralicetum) geherrscht hat.

Westlich der neuen Straße am Rande des Kiefernwaldgebietes treffen wir in den Dünen überall Mooreinschlüsse mit darunter liegenden Bleichsand-Ortsteinprofil. Die ins Moor führenden Torfwege schaffen genügend Aufschlüsse. In dem Dünenriß nordwestlich des Punktes 5,1 auf dem Meßtischblatt wurde folgende Lagerung festgestellt. (Von oben nach unten).

0— 45 cm grauer, gebleichter Flugsand.

45 - 64 cm Heidehumuslagen oben mit Sand vermischt.

64-73 cm gelblicher Flugsand.

73— 93 cm Heidehumuslagen nach unten zu mit viel Sandlagen. 93—124 cm dunkelbrauner stark zersetzter Heidehumus.

124—142 cm Ortstein nach unten zu in gelben Decksand übergehend.

Ähnliche Profile lassen sich überall in dem langgestreckten Dünenzuge beobachten, sie zeigen sehr deutlich die seit Beginn des Atlantikums erfolgte fortschreitende Umbildung des ursprünglich gelben in graue Flugsande infolge der fortwirkenden Auslaugung.

Knapp 20 m weiter nördlich wurde folgende Schichtenfolge gemessen:

0— 65 cm grauer Flugsand.

65-75 cm Torflage aus Sph.-cusp.-Torf (mit Mol. u. Er. pol.).

75— 95 cm grauer Flugsand.

95—110 cm Ortstein.

In der Sphagnum-cuspidatum-Torflage wurde an Pollen gezählt; 12 Pinus, 8 Betula, 11 Quercus, 68 Alnus, 1 Fagus, 6 Corylus und 126 Ericaceae-Pollen.

Dieses Spektrum läßt sich ohne weiteres in das Diagramm von P 1 einordnen, und zwar in 45 cm Höhe desselben zwischen den Proben 4 und 5, wo auch dort ein Sph.-cusp.-Torf plötzlich einsetzt. Wir haben hier also eine ziemlich plötzliche unvermittelte Transgression eines Dünenmoores vor uns. Der Aufbau dieses Dünenmoores konnte in mehreren Aufschlüssen knapp 50 m nördlich dieser Stelle studiert werden. (Auch das Spektrum, das bereits in der Arbeit "Grenzhorizont und Vorlaufstorf" veröffentlicht wurde, stammt vom Rande dieses Dünenmoores). In 20 m Abstand wurden aus diesem von Flugsand bedeckten Moor 2 Profile entnommen und analysiert. Die tiefste Stelle des Moores ist in P I dargestellt. Unter 40 cm mächtigem grauen Flugsand liegt dort 95 cm Torf unmittelbar auf Ortstein. unterste Probe (40 cm) schwach humösen rotbraunen Ortsandes enthielt in 8 Präparaten nur 2 Pinus-, 3 Corylus-, 2 Salix-, 6 Gramineae- und 252 Ericaceae-Pollen vom Calluna-Typus. Hier bestand also bereits im Boreal eine Calluna-Heide, eine Tatsache, die unterdes in mehreren Profilen sich erneut feststellen ließ. Die Proben 2-3 zeigen humösen schwarzfettigen Sand, die Ericaceae sind auf 66 bezw. 72 % gesunken, während Sphagnum-Sporen in 3 bezw. I % auftreten. Die Pollendichte nimmt schnell zu, ein Beweis für langsames Moorwachstum. Pinus sinkt von 43 auf 30 % und Alnus steigt von 43 bis Tilia (3 bezw. 6%) eilt Quercus (3 bezw. 4 %) in der Menge voraus, und Corylus ist noch sehr hoch (57 bezw. 39%). Diese ersten 20 cm von sandigem Humus lagerten sich also zu Beginn der ersten Moorphase (kurz nach SI) hier ab. Der Sand ist zweifellos durch Einwehen zwischengelagert, und wir gehen nicht fehl, das Aufhören der Sandwehen gegen Ende dieser Periode auf die zunehmende Ausbreitung der Vegetation auf den benachbarten Dünen zurückzuführen. Probe 3-4 sind stark zersetzte schwarze Heidetorflagen. Bei + 30 cm fanden sich Erica-Epidermis, Scheidenreste von Scirpus caespitosus, Molinia-Wurzeln und Sphagnum-Reste, dazu 192 bezw. 228 Ericaceae-Pollen und 252 bezw. 264 Sphagnum-Sporen. Nach oben (+ 40 cm) trat noch Calluna-Epidermis hinzu. Die Pflanzenreste lassen auf die Erica-tetralix-Scirpus-caespitosus - Sphagnum-compactum-Soziation schließen, die noch heute in solchen Dünenmulden häufig ist. Der abgelagerte Torf ist nach dem Pollenspektrum (hohe Corylus- und Tilia-Frequenz) noch in der 1. Moorphase abgelagert. Während der gesamten 2. Moorphase, in welcher der untere Hochmoortorf entstand, war hier die Torfbildung zum Stillstand gekommen. Die Quercus-Prozente bleiben auffällig niedrig (10 bezw. 18 %), während die Alnus-Pollen, die aus den 3-6 km entfernten Flachmooren im Devergebiet zugeweht wurden, sehr hoch sind (64 bezw. 68 %); ein Beweis für die geringen Eichenbestände in den Dünen während des Atlantikums. Die seit dieser Zeit regelmäßig auftretenden Salix-Pollen gehören zum Salix-repens-Typ. Probe 5 ist aus einer 10 cm mächtigen Vorlaufstorflage aus schwach zersetztem Sphagnum cuspidatum (wenig Mol., rub.) entnommen. Der rapide Absturz von Corylus- und der Beginn der Fagus-Kurve, sowie vereinzelt auftretender Picea-Pollen mit gleichzeitigem Erlöschen der Tilia-Kurve kennzeichnen den Beginn der 3. Moorphase (S. 3). Betula nimmt von jetzt an regelmäßig zu und die Bewegung dieser Kurve verläuft reziprok zur Alnus-Kurve, sodaß wir auf Überrepräsentanz der Betula-Pollen schließen können. Im vorletzten Spektrum besitzt Betula 57 % der Pollensumme. In der 3. Moorphase (jüng. Hochmoor) bildete sich über der Vorlaufstorflage ein stark zersetzter Heidetorf von brauner Färbung. Probe 6 enthielt: Call., Mol., Ox., pap., rub., sowie 196 Ericaceae-Pollen und 136 Sphagnum-Sporen, Probe 7 enthielt Call., Er. pol., Mol., Carex panicea sowie 112 Ericaceae-Pollen aber nur noch 13 Sphagnum-Sporen, ein deutliches Zeichen für Austrocknung. Das Dünenmoor hatte die flache Mulde ausgefüllt und bedeckte sich mit einem Birkenbestand (Probe 8—9). Erst in der letzten Moorphase (nach S 4) wurde dieser Birkenbestand durch aufwachsende Sphagnum-Polster vernichtet.

Das zur Ergänzung dieses Profils entnommene Parallelprofil 20 m westlich von P I enthält unter 30 cm Flugsand nur 73 cm Torf. Die Schichtenfolge ist folgende:

0-24 cm Schwarzer klebriger Torf mit Resten von Mol., Call. 24-36 cm Molinia-Eriophorum-Torf (mit Call., Erica, cusp.)

braunschwarz.

36—48 cm Vaginatum-Torf (mit Call., Erica, Er. pol., Mol., cusp.) braun.

48—52 cm Schwach zersetzter Sph.-cusp.-Vorlaufstorf (Mol., Call., Er. pol., imbr.)

52-60 cm Heidetorf, zersetzt (mit Call., Erica, Rhynch., Mol., Er. pol., imbr.)

60—66 cm Unzersetzter Eriophorum-pol. - Sph.-cuspidatum-Torf (Mol., Call., Erica).

66—73 cm Zersetzter Eriophorum-pol.-Torf (mit Mol., Er. vag., cusp.)

Die 11 Proben dieses Profils wurden ebenfalls der pollenanalytischen Definition unterzogen. Pinus verhält sich in der ersten Probe zu Alnus 28:47 %. Hier beginnt also die Moorbildung etwas später als in dem 1. Profil. Auch ist die Betula-Frequenz zu Ende der Moorbildung bedeutend geringer als in P 1, sodaß diese in P 1 lediglich eine lokale Erscheinung darstellt. Der Torf von 48—60 cm ist während der 3. Moorphase entstanden. Interessant ist das Vorkommen von vereinzeltem Sphagnum imbricatum in dem Heidetorf, während in den entsprechenden Heidetorflagen in P 1 diese Art fehlt und dafür Sphagnum rubellum auftritt. Nach oben zu tritt eine verstärkte Vernässung in Erscheinung Eriophorum-pol.-Sph.-cusp.-Soziation), die die mesophilen Sphagna zum Erliegen bringt, sodaß wir den Birkenhorizont in P 1 als Folge erhöhter Erosion des aus der Wanne heraustretenden Dünenmoores ansehen können, eine Tatsache, die zur Vorsicht bei der Deutung von Betula-Horizonten als Trockenlagen rät.

Eine interessante Ergänzung ergeben die (über P I dargestellten) 3 Spektren eines benachbarten Dünenkolkes, dessen Vegetation im 1. Band geschildert wurde. Der plötzliche Anstieg der *Pinus*-Pollen von

21 auf 65 % beweisen, daß dieser Dünenkolk erst im letzten Jahrhundert entstand. Betula ist von 18 bis auf 6 % herunter gegangen, Quercus von 13 auf 6 %, Alnus von 46 auf 20 % und Fagus ist fast verschwunden. Die unterste Probe befand sich 20 cm unter den Spitzen der Sphagnum-Pflanzen und enthält Calluna-Stengel (mit Mol., Er. pol., Drep. fluit.). In der 2. Probe findet sich neben Molinia, Eriophorum pol, und Sph. cusp., in der obersten Probe die Reste der rezenten Vegetation mit Scirpus paluster, Drepanocladus fluitans und Sphagnum cuspidatum. Die Sukzession dieser 3 Proben deutet ebenfalls auf zunehmende Vernässung eines Molinia-reichen Callunetum. Mittels der Pollendiagramme der beiden Dünenmoorprofile konnte die Flugsanddecke als Bildung der beiden letzten Jahrhunderte erkannt werden (1700-1800). und wir gehen nicht fehl, die erhöhte Schaftrift verbunden mit starkem Plaggenhau in den Dünen dafür verantwortlich zu machen. Noch weiter zurück reicht der Beginn der Sandüberwehung in den sogen. "Weihenbergen" (= Wehen-Berge), 3 km nördlich dieses Dünenmoores. Hier fand sich von 22-72 cm unter der Heidenarbe ein Dünenmoor, aus dem 4 Proben analysiert wurden.

	I.	2.	3.	4.
cm Tiefe unter Ob.	72	-59	-46	32
Pinus	16	9	19	10
Betula	8	8	11	17
Quercus	13	20	21	22
Ťilia	1	1	1	
Ulmus	1			
Fagus			2	12
Carpinus			*	2
Ericaceen	158	212	174	84
Sphagnum	50	120	412	56
Corylus + Myrica	65	50	12	6
Alnus	61	62	46	39

Probe

1. Sandige Humus, stark korr. Pollen, Mol.

2. Mol., cusp.,

3. Er. pol., Erica, Sphagn.-Reste.

4. Erica, Mol., 5 Blätter von Sphagnum compactum.

Die Ablagerungen geschahen gegen Ende der 2. Moorphase und zu Beginn der 3. Phase und wurden dann von Flugsand zugedeckt.

Auf noch höheres Alter der 1—3 m mächtigen Flugsanddecken in den Dünen bei Tunxdorf und Aschendorf (Draiberg) weisen die darunter befindlichen Heidehumuslagen, bezw. deren Pollenspektren hin. Die Entstehungsweise der dort vorhandenen z. T. doppelten Ortsteinbänke bedarf einer speziellen Untersuchung. Beijerinck hat neuerdings dargetan, und die dafür angeführten Beweise sind durchaus überzeugend, daß ganz ähnliche Schichtenfolgen im benachbarten Drente bis in das Riß-Würminterglazial zurückreichen und die dort (wie am Draiberg) vorhandene untere mächtige kaffeebraune Ortsteinlage eine Tundra-

Dank des Würmglazials darstellt, und zwar sei die untere mächtige Ortsteinlage dem ersten Würmmaximum, die obere dem 2. Würmmaximum entsprechend. Dazwischen befänden sich Ablagerungen eines interstadialen Atlantikums. In einer Heidetorflage dieses Horizontes am Draiberg bei Aschendorf zählte ich 4 Pinus-Pollen, 4 Betula, 12 Quercus, 74 Alnus, 6 Tilia, 16 Corylus, 60 Ericaceen, mit Resten von Calluna, Eriophorum spee. und 2 Bruchteilen von Sphagnum (cuspidatum?). Dieses Spektrum ist ganz ähnlich einem Spektrum von Anholt in Drente (nach Beijerinck), dort in 160 cm Tiefe (am Draiberg in 105 cm Tiefe unter Oberfläche).

Profil P2.

Es wurde 500 m südöstlich von Profil P 1 aus dem Lagg entnommen. Es umfaßt 115 cm Torf

12 cm Carex-Mudde,

8 " Menyanthes-Scheuchzeria-Mudde vom Charakter der Lebermudde,

95 " Laggmudde.

Darüber befanden sich noch 35 cm zersetzte Bunkerde mit Sphagnum-Törfen.

Die moorbotanische Analyse ergab:

1-3. (0-12 cm) Reste von Carex rostrata, viel Sphagnum-Sporen, Polypodium vulgare.

4. (+ 18 cm) Menyanthes trifoliata, Scheuchzeria palustris, 6 Carex-Pollen, 1 Spore von Polypodium vulg., 1 × Aul. pal., 1 × Drep. fluit., 1 × Erica-Epidermis.

5. (+ 30 cm) Mol., Call., rub.

6. (+ 40 cm) Erodierte Stengel von Call., Er. pol., rub.

7. (+ 50 cm) Er. pol., Call., Mol., rub., Erica.

8. (+ 60 cm) Mol., Call., Er. vag., rub. q. (+ 70 cm) Call., Erica, Er. pol.

10. (+ 80 cm) rub., cusp., Zunahme der Sphagnum-Sporen, kleine Pinus-Pollen.

11. (+ 90 cm) Call., Erica, Sph.-Stengel.

12. (+ 100 cm) Erica, Mol.

13. (+ 110 cm) Er. pol., Mol., Carex Goodenoughi, Call., Erica.

In dem als Laggmudde bezeichneten Torf treffen wir (im Profil 2 wiedergegebene) 2 deutlich abgesetzte Dylagen erhöhter Zersetzung mit Eriophorum polystachyon, das noch heute die Wiederbesiedlung solcher durch Erosion bloßgelegter Moorstellen im Lagg einleitet.

Die Moorbildung beginnt mit mesotropher Carex-Mudde nach Beginn der 1. Moorphase (Pinus: Alnus = $28:55\,^{0}/_{0}$) und geht dann bei S2 (Beginn der 2. Moorphase) in einen Vernässungshorizont über. der aus der Menyanthes-trif.- Scheuchzeria-pol.-Soziation gebildet ist, Infolge hoher Eichenfrequenz (= $43\,^{0}/_{0}$) ist der 2. Pinus-Gipfel verdeckt und tritt bei Absinken der Eichenkurve mit noch $26\,^{0}/_{0}$ im Abfall in Erscheinung. Pinus hält sich dann in der Höhe um $20\,^{0}/_{0}$ bis zu Beginn der 3. Moorphase, die durch erodierten Torf (Dy) eingeleitet wird.

Dann aber geht *Pinus* bis auf 4% herunter mit gleichzeitigem Erlöschen der *Tilia*- und Beginn der *Fagus*-Kurve. Der plötzliche Abbruch in der 3. Moorphase sagt uns deutlich, daß das obere Schichtenpaket fehlt. Dasselbe gilt von den Profilen in den benachbarten Torfstichen; dem heutigen Torfstich ist hier also ein früherer Torfstich vorangegangen, zu einer Zeit, als der Lagg noch so naß war, daß man nur einen Teil des Moores austorfen konnte. Das Parallelprofil etwas nördlich von P2 besaß 120 cm Laggmudde. Ihre Untersuchung ergab (alle 10 cm eine Probe):

Probe

I. Er. pol., Call.

2. Brandlage mit Er. vag.

3. Mol., Er. vag.

4. Er. vag.

5. Dytorf, Mol., 1 × Sph. cusp.

6. Er. vag., Er. pol.7. Bultlage. Mol., Call.

8. Er. vag., Mol.

9. Bultlage. Call., Mol., Er. pol. Call., Mol., Er. pol.

II. Er. pol., Carex Goodenoughi, Drep. fluit.

12. Wie 11.

Wie die Pollenanalyse ergab, gehört die Brandlage bei + 20 cm zum Horizont aus S2. Im übrigen ist stratigraphisch das Auftreten von 2 Bultlagen in der 2. Hälfte der 2. Moorphase von Bedeutung. Diese Bulte waren mit Calluna und Molinia bewachsen (mit vereinzeltem Eriophorum polystachyon). Die Schlenken dazwischen besaßen eine Vegetation aus Eriophorum vaginatum und Molinia. Gegenwärtig befinden sich in solchen Laggschlenken Gesellschaften mit Eriophorum-polystachyon. Calluna-Bulte mit Eriophorum-vaginatum-Schlenken bildeten die typische Wechselstruktur (Anklang zur Regeneration) des Laggs im Atlantikum. In beiden Profilen taucht mit Beginn der 3. Moorphase als neue Gesellschaft die Carex Goodenoughi-Drepanocladus fluitans-Soziation auf. (Signum der Klimaverschlechterung).

Profil P3.

Das Fehlen der Bult-Schlenken-Struktur im Laggprofil P2 erklärt sich aus seiner Lage in einer Senke des Laggs. Während wir uns bei P2 noch am Rande dieser Senke befinden, kennzeichnet das Profil P3 die Mitte desselben. Seine Stratigraphie ist deshalb von größerer Bedeutung, weil hier das "Scheuchzerietum" durch eine Trockenlage getrennt ist und zu oberst eine kräftige Sph.-cuspidatum-Verlaufslage entwickelt ist, sodaß im ganzen 2 deutliche Vernässungszonen zu beobachten sind. (Siehe Signatur des Profils P3!)

Die botanische Analyse ergab:

Probe

(o cm) Mudde mit *Phragmites*-Resten, wenig *Sphagnum*-Sporen.
 (+ 9 cm) *Carex-Phragmites*-Mudde, *Mol.*, 3 × *Sph.-recurvum*, viel *Sph.*-Sporen.

3. (+ 18 cm) Scheuchzeria, Menyanthes trif., Drep. fluit., 4 × Sph.

cusp., Sph. recurvum.

4. (+ 27 cm) Er. vag., Call., Mol., rub.

5. (+ 36 cm) Wie 4.

6. (+45 cm) Carex rostrata, Menyanthes trif., Er. pol. (Mudde).

7. (+ 55 cm) Menyanthes, Scheuchzeria (Mudde).

8. (+ 65 cm) Menyanthestrif., I × Blatt von Sph. plumulosum (Mudde).
9. (+ 75 cm) Scheuchzeria-Torf, wenig Reste von Sphagna. Carex-Pollen. Frisch gelb-rot.

10. (+ 85 cm) Sph. rubellum-Torf (frisch braun). Wenig Scheuchzeria,

Er. vag., Call.

11. (+ 95 cm) Call. rub.

12. (+ 105 cm) Er. vag., Call., Sphagna fehlen!

13. (+ 115 cm) Vorlaufstorf mit Ox., Sph. recurvum, cusp., Drep. fluit., Call., Mol.

14. (+ 130 cm) Vorlaufstorf mit cusp., Er. vag., rub., Call.

15. (+ 145 cm) Vorlaufstorf mit cusp., imbr., Erica. (+ 150 cm) imbr., rub. (unzersetzt), cusp., Erica.

50 cm nördlich dieses Profils wurde aus einem Torfstich eine Birkentorfprobe untersucht, die zur Höhe der Probe 9 (+ 75 cm) des Profils P 3 zu setzen ist. Die Torfprobe enthielt Betula-Holz, -rinde und -blätter, ferner Eriophorum polystachyon, Molinia, Erica tetralix, Sphagnum cuspidatum und Sph. recurvum. Es wurden gezählt: 8 Pinus-Pollen, 31 Betula, 14 Quercus, 46 Alnus, 1 Picea, 18 Corylus, 7 Ericaceae (300%) Sphagnum-Sporen). Am Rande des Scheuchzeria - Schlatts wuchsen also vereinzelt Birken kurz nach Beginn der 2. Moorphase.

Wie das Pollendiagramm ergibt, reicht das Profil 3 zeitlich am weitesten zurück, (es ist von allen aus dem Aschendorfer Obermoor untersuchten Profilen das älteste). Pinus besitzt zu Anfang 86% (Alnus 7 %). In der 2. Probe Pinus: Alnus = 23:55 %. Wir befinden also zu Beginn der 1. Moorphase. Seggen und Schilf zeigen die Versumpfung an. Kurz nach Beginn der 1. Moorphase weicht Alnus vorübergehend zurück, eine Erscheinung, die in den meisten Diagrammen des Gebietes wiederkehrt und auf einen vorübergehenden Stillstand der Erlenausbreitung hinweist. Gleichzeitig steigt Quercus schnell an, um kurz vor Ende der ersten Moorphase sein erstes Maximum mit 25% zu erreichen. Wir beobachten die Tatsache einer 2. Vernässung (mit Menyanthes und Scheuchzeria pol.) in demselben Spektrum, in dem Alnus nach dem vorübergehenden Rückgang von neuem wieder ansteigt. Dann löst Vaginatum-Calluna-Torf die Mudde ab und Alnus fällt gegen das Ende der 1. Moorphase ab. Mit ihrem Tiefstand von 31 %, während Pinus 33 % besitzt (2. Kieferngipfel), beginnt die 2. Moorphase (S 2). Die Vernässung ist durch eine 35 cm mächtige Lage von Menyanthes-Scheuchzeria-Torf gekennzeichnet. Die unterste Hälfte

dieser Lage besitzt noch den Charakter der Lebermudde (langsameres Wachstum), während die obere Lage den charakteristischen frisch gelbroten Scheuchzeria-Torf zeigt, der ausschließlich von dieser Pflanze aufgebaut ist, während die anspruchsvollere Menyanthes trifoliata gleichzeitig verschwindet. Mit dem Maximum von Alnus während der 2. Moorphase setzt die Verlandung des Scheuchzeria-Schlatts mit Sphagnum rubellum ein. In diesem Stadium trat als Relikt noch vereinzelt Scheuchzeria auf, als Uebergang zu den Trockenlagen mit gleichzeitigem Alnus-Rückgang aber auch schon Eriophorum vaginatum und Calluna, die dann die restliche Schicht der 2. Moorphase aufbauen. (Ausschlag der Ericaceae-Kurve.) Dieser wiederholte Schichtenwechsel zwischen S I und S 3 ist, wie die 40 m lange Torfstichwand erwies, durchgehend (keine lokale Erscheinung von Bult-Schlenkenwechsel), und damit konnten zum 1. Mal in Nordwestdeutschland die beiden Moorphasen des Atlantikums stratigraphisch und pollenanalytisch nachgewiesen und der 2. Pinus-Gipfel als synchroner Horizont S2 festgestellt werden. Der 35 cm mächtige obere Vorlaufstorf von Sph.-cuspidatum-Torfcharakter leitet dann die 3. Moorphase ein, die zur Bildung des jüngeren Hochmoortorfes führte. dessen Schichtenpaket an dieser Stelle bereits abgegraben war.

Profil P4.

Um den ferneren Kurvenverlauf in diesem Abschnitt kennen zu zu lernen, wurde im benachbarten, nicht abgegrabenen Hochmoor das Profil P 4 (mittels Kammerbohrer) entnommen und analysiert. Es liegt 50 m nördlich des Austritts der Großen Rülle aus dem Hochmoor, ungefähr 650 m östlich des Dünenzuges. Das letzte Stück des jüngeren Hochmoortorfes ist an dieser Stelle durch die Buchweizenbrandkultur vernichtet. Heute dehnen sich hier auf dem Hochmoor ausgedehnte Stillstandskomplexe, die im Vegetationsbande geschildert sind.

Die botanische Analyse hatte folgendes Ergebnis: Probe

1. (+ 5 cm) Mol., Gram., Carex spec., Salix spec., (repens?).

2. (+ 10 cm) Er. pol., Carex Goodenoughi, Carex spec., Mol., Drep. fluit. (tritt noch zurück).

3. (+25 cm) Menyanthes, Scheuchzeria, Mol., Carex rostrata, Drep. fluit., Ox., Er. vag., Sph. recurvum.

4. (+ 40 cm) Menyanthes, Scheuchzeria, Mol., Carex rostrata, Drep.

5. (+ 55 cm) Scheuchzeria, Menyanthes, Carex rostrata, Hydrocotyle, vulgaris, Drosera spec., Drep. fluit., cusp., imbr., Sph. recurvum, Er. pol., Mol., Andromeda polifolia.

6. (+ 80 cm) rub., imbr., cusp., medium, recurvum, Ox., Er. vag., Erica, Call.

- 7. (+95 cm) Call., Mol., rub., pap., cusp., Drosera spec., Erica.
- 8. (+ 110 cm) Er. pol., Mol., Call., imbr., cusp., Drosera-Fetzen. 9. (+ 130 cm) Er. vag., Er. pol., Mol., Erica, rub., cusp., imbr.
- 10. (+ 140 cm) Er. pol., cusp. (wenig zersetzt), imbr., pap., Mol.

11. (+ 165 cm) Reiner cusp.-Vorlaufstorf.

12. (+ 180 cm) cusp., pap., imbr. mit einer schwach zersetzten Zwischenlage von Erica, Er. pol., Carix panicea, Call., rub.

13. (+ 195 cm) pap., imbr., Call., cusp.

14. (+ 210 cm) cusp., pap., imbr.

15. (+230 cm) rub., cusp., imbr., (rub. = 2/8), $1 \times Erica$.

16. (+ 250 cm) rub., imbr., Call., Erica.

17. (+ 270 cm) recurvum, imbr., rub., pap., Erica, Rhynchospora alba. 18. (+ 280 cm) rub., imbr., pap., recurvum, Mol., Call., Erica, Er. pol.,

(Scirpus caespitoscus, Sph. molluscum verschleppt).

Die erste Moorphase umfaßt nur die 3 untersten Proben; infolgedessen ist der Kurvenverlauf sehr zusammengedrängt. Hier herrschte zunächst die (kaum stoffproduzierende) Molinia-Heide mit Salix repens, darauf die Carex Goodenoughii - Drepanocladus - fluitans-Soziation. Der mesotrophe Charakter dieser bedingte in der folgenden Vernässungszone die Menyanthes-trifoliata-Scheuchzeria-pal.-Soziation. Sphagnum recurvum, Carex rostrata und Vaccinium oxycoccus waren ihr (wie noch heute!) beigemischt. Dieser Vernässungshorizont ist synchron dem mittleren Vernässungshorizont in P 3. Während bei der Verlandung des Scheuchzeria-Schlatts in P 3 nur Sph. rubellum beteiligt war, treten hier, und zwar schon früher, Sph. recurvum, rubellum, medium und imbricatum auf (Proben 5-7) mit ihren charakteristischen Begleitern Drosera, Andromeda polifolia, Vaccinium oxycoccus, ferner den beiden Wollgrasund Heidearten. Wir haben hier also die Entwicklung vom Caricetum rostratae sphagnosum über das Sphagnetum medii zum Sphagnetum imbricati, doch ist die letzte Soziationsgruppe nur durch die Anwesenheit von Sph. imbricatum angedeutet. Typische Sph. imbricatum-Bulte haben sich also nicht entwickelt, vielmehr entstand aus dem Sphagnetum medii unmittelbar ein Stillstandskomplex (an dieser Stelle mit einem "Calluna-Moor"), doch auch dieses bildete nur ein kurzes Zwischenstadium zu Erosionskomplexen, in der die beiden Wollgrasarten dominierten und Sphagna zurücktraten. Eine typische Entwicklung zur Zeit des älteren Hochmoores. Während in dem Profil P 3 in der 2. Moorphase nur 50 cm Torf gebildet wurden, so entstanden hier in derselben Zeit 120 cm. Die 3. Moorphase wird durch cuspidatum-Vorlaufstorf eingeleitet, dessen unterster Teil eine Eriph.polyst.-Sph. cuspid.-Lage bildet. In diesem untersten Teil treten noch Sph. imbricatum und Sph. papillosum auf, die beide durch die schnelle Vernässung erstickt wurden. Aus der Sph. cuspidatum-Soziation entwickeln sich dann über die papillosum-Zwischenstufe Sph. imbricatum-Bulte, ein Generationsverlauf, der sich in dem 200 cm mächtigen jüngerem Hochmoor noch 4 mal wiederholt. Bei dem 1. Mal kam es zur Bildung einer Calluna-Sph.-imbricatum-Soziation, bei dem 2. mal zur reinen Sph.-imbrication-Soz. (mit Erica tetr.). Bei dem 5. Mal trat zu dieser letztgen. Soziation noch Molinia hinzu. Die Anwesenheit reiner Sph.-imbricatum-Bulte, die unzersetzt blieben, läßt sich in dem Horizont S 4, in dem Fagus vorübergehend zurückweicht und Alnus erneut schwach ansteigt, im ganzen Torfstich (60 m breit) verfolgen; die durchschnittlich 4% betragenden Salix-Pollen rühren höchstwahrscheinlich von dem Salix-aurita-Gebüsch der 50 m entfernten Rülle her, die nach dieser Kurve bereits in allen Moorphasen vorhanden war. Picea-Pollen ist in 3 getrennten Horizonten in allen 4 Profilen dieses nördl. Linienprofils anwesend und zwar zum 1. Mal vereinzelt kurz nach S 2, dann in zwar kurzer, aber geschlossener Kurve während der Vorlaufstorfbildung vor und nach S 3 und endlich nach S 4 während des Maximums der Fagus-Kurve. Im Profil P 4 nehmen wir außerdem eine bis 8%0 ausmachende Ulmenphase zu Beginn der 2. Moorphase wahr, während Tilia im Atlantikum sich zwischen 2-4%0 bewegt.

4. Kapitel.

Das südliche Linienprofil des Aschendorfer Obermoores.

Es ist durchschnittlich $3^{1}/_{2}$ km von dem nördlichen entfernt und enthält 5 Einzelprofile.

Profil 5.

Dieses Profil ist an einem Torfstich im Aschendorfer Untermoore entnommen, nordwestlich der Stelle, wo das Obermoor durch eine Dünenlücke mit dem Untermoor in Verbindung treten konnte. Infolgedessen zeigen die obersten 20 cm Hochmoorbildung mit einem Vorlaufstorf. Der Hauptteil des subatlantischen Schichtenpaketes ist durch die Brandkultur vernichtet worden. Das Profil wurde bereits am 6.5.1932 entnommen. Bei der Untersuchung stellte sich heraus, daß die Proben zu weit auseinander lagen, um die einzelnen Phasen gegeneinander scharf abzugrenzen. Die Schichtenfolge ist:

20 cm Birkenbruchtorf,

10 " Laggtorf mit Brandlage,

15 ,, Menyanthes-Scheuchzeria-Torf,

25 " Laggtorf,

20 ,, Eriph.-pol.-Sph.-cusp.-Vorlaufstorf,

20 ,, Sph.-papillosum-Torf.

Im einzelnen ergab die Analyse:

(o cm) Toniger Sand mit *Phragmites*.
 (+ 10 cm) Betula, Phragmites, Mol.

3. (+ 20 cm) Betula, Phragmites, Mol., Sph. cusp. 4. (+ 30 cm) Betula, Holzsplitter, Brandlage, Mol.

5. (+ 45 cm) Menyanthes trif., Scheuchzeria, Betula(splitter), Er. pol., Sph., cusp.

6. (+ 60 cm) Er. pol., Mol., Call.

7. (+ 80 cm) Er. pol., Sph. eusp., Mol., Rhynch. (schwach zersetzt). 8. (+ 100 cm) Call., Sph. pap., wenig eusp., imbr. Die Torfbildung beginnt wahrscheinlich schon kurz nach S I. Phragmites zeigt die Versumpfung an. In das Phragmitetum drangen Birken ein. Der Birkenpollen beeinflußt das Bild so stark, daß alle anderen Pollen auf ein Minimum herabgedrückt werden, und infolgedessen die Alnus- und Pinus-Kurve als Anhalt für S2 ausscheiden. Da der Abstieg der Corylus-Myrica-Kurve schon bei Probe 4 beginnt, so müssen wir in dem Menyanthes-Scheuchzeria-Torf die Vernässungszone von S3 sehen. Das ist zugleich das späteste Vorkommen von Scheuchzeria im Gebiete. S2 muß also im Birkenhorizont liegen. Die beginnende Vernässung ist durch die gewaltige Zunahme der Sphagnum-Sporen in den Proben 2-3 (von 4 auf 216%) angedeutet. mesotrophe Birkenbruchbildung wird also in der 2. Phase durch eine oligotrophe Moorbildung abgelöst, und die Brandlage dürfte schon zur 2. Hälfte der 2. Moorphase gehören. Die mit Menyanthes und Scheuchzeria eingeleitete Vernässung der 3. Moorphase führte zu einer Torfbildung, die starke Anklänge an den Laggtorf des Hochmoores besitzt. Die Buche bringt es im Subatlantikum nicht über 8% (Hainbuche ist nur I × vorhanden). Betula bewegt sich in den beiden obersten Proben zwischen 18 und 28%. (Auf den Heidetorfböden im Gebiete des Untermoores sind bis zur Gegenwart Birkenbestände erhalten.) Der Eriph.-pol.-Sph.-cusp.-Vorlaufstorf leitet den Vorstoß des jüngeren Hochmoores in dieses Moor ein, und er fällt wahrscheinlich mit S4 zusammen (Alnus weicht dann zurück).

Um die Datierung des Vorlaufstorfes an der Durchbruchsstelle in der Dünenlücke vorzunehmen, wurden dort (an der neuen Straße bei Rengen) 3 Proben entnommen und analysiert. Sie sind über dem Diagramm P 5 dargestellt. In dieser Kurve zeigen sich alle charakteristischen Merkmale von S4, das vorübergehende Zurückweichen von Fagus, der erneute Alnus-Vorstoß, die um diese Zeit niedrigen Pinus-Prozente und obendrein die Anwesenheit von Picea. Die für dieses Gebiet hohen Fagus-Prozente erklären sich z. T. aus der niedrigen Pinusund Betula-Kurve. Im benachbarten Laggprofil P6 überschreitet Fagus nicht 8%. Zur selben Zeit besitzen dort aber Betula und Pinus z. T. über 20%. Der starke Wechsel der Betula- und Pinus-Prozente in synchronen Horizonten verschiedener Aufschlüsse muß also die Folge des lokalen Auftretens dieser Bäume sein, wenn wir nicht bei 20 % überschreitenden Pinus-Pollen in subatlantischen Spektren sehr geringe Pollendichte und infolgedessen Überrepräsentanz der ferntransportierten Pinus-Pollen annehmen. Das obere Spektrum der Vorlaufstorflage an der Dünenlücke zeigt dann plötzliche Zunahme von Betula. Da der Vorlaufstorf an dieser Stelle sich über ein höheres Gelände schob, mußte seine Bildung bei mangelndem Nachschub aufhören und es eroberten Birken diese Stelle, während in dem tiefer gelegenen Profil 5 des Untermoores sich aus dem Vorlaufstorf jüng. Hochmoor mit Sph. papillosum und Sph. imbricatum entwickelt. Starke Beweidung in geschichtlicher Zeit verursachten Sandwehen, die den Vorlaufstorf in der Dünenlücke verdeckten.

Die botanische Analyse der untersuchten Vorlaufstorfprobe ergab ein Gemisch von Sph. cuspidatum mit Sph. recurvum und Drepanocladus fluitans, während in der 2. Probe Juncus supinus mit Sph. recurvum



allein auftraten. Die oberste Probe (unter 35 cm Sanddecke) enthielt

Sph. cuspidatum var. falcatum,

Sph. molluscum, Sph. rubellum,

Molinia und Reste von *Betula* ganz oben. Das sind in der Hauptsache die Repräsentanten der seichten *Sph.-molluscum*-Schlenke. Es sind nur 15 cm Vorlaufstorf gebildet worden, der obendrein schwach zersetzt ist, im Gegensatz zu dem stets unzersetzten typischen *Sph.-cusp.*-Vorlaufstorf des Hochmoores.

Profil P6.

Dieses Laggprofil wurde 500 m südlich des Punktes 9,1 aus einem Stich entnommen. Es umfaßt 140 cm Torf, von dem in 10 cm Abstand Proben gemacht wurden.

Die botanische Analyse ergab.

Probe:

I. (+ 10 cm) *Mol.*, *Erica*, I × *Sph. cusp.*, viel Compositen-Pollen und Farn-Sporen. (Sandk.!)

2. Er. pol., Mol., viel Compositen-Pollen und Farn-Sporen. (Sandk.!)

3. Er. pol., Mol., Call., viel erodierte Sphagnum-Stengel, i × Sph. cusp. (Sandk.!)

4. Er. pol., Mol., 1 × Sph. pap. Von Probe 4 ab keine Sandkörnchen mehr.

5. Wie Probe 4!

6. Sph. rub., pap., $1 \times imbr$. (Reste).

7. En. pol., Sph. cusp.

8. Er. pol., Mol., Sph. pap., Erica.

9. Sph. cusp., pap., Erica, Er. pol., Mol.

10. Mol., pap, cusp., $1 \times Rhynch$.

Call., Sph. pap., Mol.
 En. pol., Sph. cusp., Mol.

13. cusp., Call., Mol. (die beiden letzteren nur im oberen Teil der Probe.)

Das Profil zeigt einen Wechsel von Erioph.-polyst.-Schlenken mit Calluna-Sph.-papill.-Bulten, der für den Lagg typisch ist und noch gegenwärtig in den natürlichen Laggpartien entwickelt ist. In den Erioph.-polyst.-Schlenken ist stets Sph. cusp. vorhanden, ebenso Molinia in mehr oder minder großer Menge, sehr selten dagegen Rhynchospora alba (nur 1 × in Probe 10!). Auch Sphagnum imbricatum und Sph.rubellum waren im Lagg nur sporadisch vorhanden, auch heute ist Sph. rubellum erst in der hangnahen Zone etwas häufiger.

Die Moorbildung beginnt hier erst kurz vor S2, brachte aber bis zur 3. Moorphase noch 50 cm Torf zur Ablagerung. Die oben erwähnte Bultstrangbildung setzt haarscharf mit Beginn der 3. Moorphase ein. Die Fagus-Kurve beginnt, und Alnus steigt erneut an. Etwas unterhalb S4 treffen wir eine schwach angedeutete Vernässungszone. Mit S4 steigt Alnus noch einmal an und kurz unter der Oberfläche treffen wir eine erneute starke Vernässungszone, die, falls sie durchgehend ist, was an

dem kleinen Stich nicht verfolgt werden konnte, mit dem Beginn S5, oder kurz davor gleich zu setzen ist. *Pinus* hält sich in der 4. Moorphase sehr hoch (um 20 %) was auf lokale Einflüsse zurückzuführen ist.

Profil P7.

Dieses Profil wurde ungefähr 600 m östlich vom Profil P6 aus dem Hochmoore entnommen. Eine Reihe Torfstiche waren dort weiter ins Moor hinein getrieben. Wegen des andringenden Wassers wird dort aber nur die obere Hälfte des Torfs gestochen. An einer frischen Wand konnte der Aufbau des jüngeren Hochmoores gut eingesehen werden. Das Profil umfaßt 340 cm Torf, davon gehören 240 cm zum jüngeren Hochmoor. Auf den Vorlaufstorf (Splint) des jüngeren Hochmoores entfallen allein 60 cm. Die Analyse ergab:

Probe:

- I. (+ 90 cm) Call., Andr. stark zersetzt.
- 2. (+ 100 cm) Kontakt. Call., Sph. cusp. 3. (+ 120 cm) Sph.-cusp.-Vorlaufstorf.
- 4. (+ 150 cm) Sph.-cusp.-Vorlaufstorf mit wenig imbr., rub., Er. pol.
- 5. (+ 180 cm) imbr. (schwach zersetzt), Erica.
- 6. (+ 210 cm) imbr.
- 7. (+ 240 cm) imbr., rub.
- 8. (+ 270 cm) imbr., rub., Call.
- 9. (+ 300 cm) rub., med., pap.
- 10. (+ 330 cm) pap., rub.

Nach dieser Analyse hat Sphagnum imbricatum, nachdem die Verlandung aus der Sph.-cuspidatum-Soziation eingesetzt hatte, an dieser Stelle die Bulte kontinuierlich aufgebaut, ein Zeichen für lebhaftes Höhenwachstum des Moores an dieser Stelle seit der 3. Moorphase. Der Vorlaufstorf beginnt mit S3. In der 2. Hälfte der 3. Moorphase hört die Vorlaufstorfbildung auf, und supraaquatische Sphagna lösen die infraaquatischen ab. Kurz vor S4 treffen wir sogar auf eine Stelle mit schwach zersetztem Sph.-imbricatum-Torf und reichlicher Erica tetralix. Dann mit dem Beginn der 4. Moorphase erhöhen sich die Bulte kontinuierlich. Sph. rubellum ist mehr oder minder beigemischt. Erst bei 270 cm bemerken wir Heideeinschlüsse, diesmal von Calluna. In der zweitobersten Probe beginnt der schnelle Absturz von Alnus und an die Stelle von Sph. imbricatum treten Sph. medium und Sph. papillosum, die zur rezenten Vegetation überleiten.

Die Ericaceae-Kurve spiegelt die erhöhte Zersetzung bei + 180 cm deutlich wieder. Die Sphagnum-Sporen sind im großen und ganzen sehr niedrig (durchschnittlich 40 %); nur in der Probe aus dem schwach zersetzten Sph.-imbricatum-Torf übersteigen sie sogar 500 %. Wir können noch gegenwärtig beobachten, daß die Sphagnum-Arten im Emsgebiete bei günstigen Lebensbedingungen nicht fruchten. Der hohe Prozentsatz der Sphagnum-Sporen in Probe 5 bestätigt also das vorübergehende Aufhören im Wachstum der Sph.-imbricatum-Bulte.

Etwas weiter westlich von Profil P7 waren am Randhang des Hochmoores breite Aufschlüsse vorhanden. Hier ließ sich die wellige Struktur der Oberfläche des älteren Hochmoores und der Vorlaufstorflage gut einsehen. An einer Stelle maß ich dort 130 cm oberen Hochmoortorf (mit 15 cm Vorlaufstorf), 5 m daneben nur 80 cm oberen Torf. Die Bulte im älteren Hochmoor hatten dort 8—9 m Abstand voneinander. An der ersten Stelle wurden 13 Proben in je 10 cm Abstand entnommen und analysiert.

Probe:

- I. cusp.-Vorlaufstorf (unten Sph. cuspidatum-falcatum, oben Sph. cusp. submersum), Er. pol. (wenig).
- 2. Er. pol., imbr.
- 3. imbr.
- 4. imbr., wenig rub.
- 5. imbr., Rhynch.
- 6. cusp., pap.
- 7. Mol., pap.
- 8. imbr., rub., wenig cusp.
- 9. Er. pol., Mol., cusp., oben rub., imbr., Erica.
- 10. Er. pol., cusp., pap., wenig imbr.
- II. imbr.
- 12. imbr. mit rezenten Mol.-Wurzeln.
- 13. rub, mit rezenten Mol.-Wurzeln.

Hier läßt sich die typische Hochmoorgeneration (cuspidatum-papillosum-imbricatum) 3 mal verfolgen. In dem Ausgangsstadium der Generation, der Erioph.-polyst.-Sph.-cusp.-Schlenke, trat auch Molinia auf. Die Sph.-imbricatum-Bulte waren stellenweise ebenfalls frei von Beimengungen anderer Arten. In der obersten Probe hat Sph. rubellum Sph. imbricatum verdrängt (die oberste Schicht, die sogen. Bunkerde war schon abgestochen).

Profil P8.

Dieses Profil wurde in der Südwestecke des Krummen Moores auf einem der Calluna-Sph.-medium-Bulte erbohrt. Mit 360 cm war der feste Sanduntergrund erreicht; dasselbe Ergebnis ergaben einige Probepeilungen in der Umgebung der Bohrstelle. Bei der Pollenanalyse unterstützte mich D. Wildvang, der auch die Bohrung vornahm. Die botanische Analyse ergab folgendes;

Probe:

- 1. (0—10 cm über Sanduntergrund) Dy. Er. pol., cusp., recurvum.
- 2. (10—20 cm) Betula (Holz, Blätter, Rinde), Carex rostrata (1/4), Car. Goodenoughi (wenig), Mol., Drep. fluit., Agrostis, Er. pol.
- 3. (20—40 cm) Carex rostrata, Menyanthes, Agrostis, Drep. fluit.
 4. (40—60 cm) Mol. (1/2), Sph. recurvum (1/2) stark zersetzt, Sph. cymbifolium, Calliergon stramineum, Carex rostrata, Carex

Goodenoughi.

5. (60—75 cm) Er. pol. (1/2), wenig Carex rostrata, Mol., Sph. recurvum (1/2), Sph. cusp., Sph. cymbifolium, Rhynch., Erica.

6. (75-90 cm) Mol. (1/5), Sph. recurvum (1/2), cusp. (1/8), cymb., Erica, Drosera.

7. (90—105 cm) Andromeda, rub., recurvum, cusp., med., Rhynch., Pol. strict.

8. (105—130 cm) Er. pol., Mol., Erica, Carex rostrata, Calliergon stramineum, med., rub., recurvum.

9. (130—150 cm) med., rub., cusp., Mol. 10. (150—170 cm) cusp., recurvum, Rhynch.

11. (170—185 cm) Er. pol., rub., med., cusp., Sph. pulchrum.

12. (185—200 cm) rub., med., pap., cusp., Mol. 13. (200—220 cm) Er. pol., Mol., cusp., med., rub. 14. (220—240 cm) Er. pol., med., rub., recurvum.

15. (240—255 cm) Andromeda, rub., med., recurvum, cusp., pap., imbr., Aul. pal., Mol., Er. pol., Erica, Call., Drosera spec.

16. (255—270 cm) Er. pol., Ox., cusp., rub., recurvum, imbr., Call., Erica, 1 Betula-Holzrest.

17. (270—285 cm) Er. pol., Aul. pal., rub., med., recurvum, Mol., Erica.

18. (285—300 cm) Er. pol., Ox., Rhynch., recurvum, pap., med., imbr., pulchrum, Erica.

19. (300—330 cm) Scirp. caesp., Carex spec., Er. pol., Erica, recurvum-mesophyllum, med., pap., rub.

20. (330—360 cm) Scirp. caesp., Carex spec., Erica, Call., cusp., recurvum, rub., med., pap.

Die Pollendichte beträgt bei den Proben I—5 = 20, 6—10 = 10, II—16 = 5, I7—20 = 3 im Durchschnitt, nimmt also regelmäßig ab. Von besonderem Interesse ist die Ericaceen-Kurve, sie zeigt analog der 5 maligen Verlandung (siehe Torfsignatur!) auch 5 deutliche Ausschläge, die nach oben zu stets stärker werden. Während der Seggentorfbildung machen die *Ericaceae* nicht über 10 % aus.

Die Versumpfung beginnt kurz nach S1 mit der Eriophorumpolystachyon-Sphagnum-recurvum-Soziation innerhalb lichter Birkenbestände. Sie schreitet rasch vorwärts zur Bildung tieferer Sümpfe mit Carex rostrata, Menyanthes trifoliata mit Drepanocladus fluitans und Agrostis stolonifera in der Bodenschicht. In Probe 4 haben wir die Reste der Molinia-coerulea-Sph.-recurvum-Soziation vor uns, die dann von der Eriophorum-polystachyon-Sph.-recurvum-Soziation abgelöst wurde. Der Wechsel dieser Vegetationseinheiten zeigt die zunehmende Versäuerung im Drog, die durch die vom benachbarten Hochmoor hereinfließenden Gewässer verursacht wurde. Doch sind immerhin noch mesotrophe Elemente wie Calliergon stramineum und Sphagnum cymbifolium regelmäßig vorhanden, ebenso die Seggenarten. Von Probe 5 ab sind Erica und Drosera, dann auch Andromeda vorhanden, wodurch die Ericaceen-Kurve ihr erstes Maximum mit 32 % erhält. In derselben Probe ist Alnus bis auf 35 % zurückgewichen und der 2. Pinus-Gipfel mit 30 % vorhanden (Beginn der 2. Moorphase). Die wiederholte Kreuzung der Quencus-Kurve durch Pinus, die für die erste Moorphase charakteristisch ist, hört auf, und Pinus sinkt jetzt bis auf 10 % ab.

Die erneute Vernässung nach S2 wird durch Eriophorum polystachyon und Carex rostrata gekennzeichnet. Die von ihnen gebildeten Soziationen mit Calliergon stramineum und Sphagnum recurvum entwickeln sich zum Sphagnetum medii, in dem zu Beginn der 3. Moorphase auch Sph. pulchrum auftritt, die wir als Charakterart der Kolkund Meerkomplexe kennen lernten. Während des steilen Abfalls der Corylus-Myrica-Kurve bei S3 taucht zum ersten Mal Sph. papillosum auf, das im rezenten Bild des Droges sehr stark hervortritt und als Signum der Klimaverschlechterung gelten darf. Gleichzeitig beginnt die Birkenkurve wieder anzusteigen, um in der 4. Moorphase ihr oberes Maximum mit 40 % zu erreichen. Dieses Ansteigen ist auf Ausbildung von Betula-Beständen an den Hochmoorrüllen zurückzuführen. Ein Andromeda-reiches Sphagnetum bezeichnet von neuem ein Stadium des zeitweisen geringeren Wasserandranges aus dem Hochmoor in den Drog, auch Erica und Calluna sind vertreten, und die Ericaceen-Kurve hat ihr 3. Maximum mit 68 % erreicht (S4).

In den oberen 4 Proben fällt die Pollendichte bis auf 3 im Durchschnitt, und gleichzeitig steigt Pinus zuerst langsam, dann aber schneller bis auf 42 % an, gleichzeitig sinkt Alnus von 40 auf 18 % ab, Erscheinungen, die als "Kulturspektren" anzusehen sind. Wir befinden uns in der 5. Moorphase, die bis zur Gegenwart dauert. Sph. imbricatum, das zu Anfang die ser Phase noch im Drog vorhanden war, verschwindet, ebenso wie in den übrigen Profilen, ganz aus der Vegetation, die zum Sphagnetum medii, wie noch gegenwärtig, gehört. Fagus kommt nicht über 10 % hinaus. Wie der Vergleich mit dem Diagramm von P9 ergibt, ist das frühe Zurückweichen der Fagus- (ebenso Quercus-) Kurve auf das Anschwellen der Betula-Prozente zurückzuführen.

Profil Pg.

Dieses Profil wurde 800 m nordöstlich des Krummen Moores in dem Gelände hinter der Glashütte, wo der Torf in breiter Front bis auf den Sand abgestochen wird (Fehnkultur), entnommen. Es umfaßt 235 cm Torf, davon 165 cm älteren und 70 cm jüngeren Hochmoortorf. Es wurden 20 Proben entnommen und analysiert.

Probe:

- 1. (+ 5 cm) Mol., Er. pol., Sandkörnchen, 2 Sphagnum-Sporen.
- 2. (+ 10 cm) Er. pol., Mol., starke Zunahme der Sphagnum-Sporen.

3. (+ 15 cm) Mol., Er. pol., Dicranum spec.

- 4. (+ 20 cm) Scheuchzeria pal., Mol., Er. pol., cusp.
- 5. (+ 25 cm) Scheuchzeria, Carex Goodenoughi, Er. pol., Er. vag. 6. (+ 30 cm) Andromeda, Ox., Er. pol., rub., wenig med., recurvum,

7. (+ 35 cm) Call., rub., Er. pol., Mol.

Drep. fluit., Mol.

8. (+ 45 cm) Er. pol., rub., Call. stram., Odontoschisma.

9. (+ 65 cm) Call., rub., Mol., Erica.

10. (+ 85 cm) Mol., Scirp. caesp., Er. pol., Call., cusp. 11. (+ 105 cm) Mol., Andromeda, Er. pol., cusp., rub.

12. (+ 125 cm) Mol., Carex panicea, Erica, Call., cusp. (23 Früchte von Carex panicea).

13. (+ 145 cm) Mol., Call., Erica, rub., Er. pol.

14. (+ 155 cm) Call., Er. vag. 15. (+ 165 cm) Er. vag., Call.

16. (+ 175 cm) Call., imbr. schwach zersetzt, Erica.

17. (+ 185 cm) Er. vag., Call., imbr.

18. (+ 195 cm) Call., imbr., Pol. strict., Rhynch.

19. (+ 210 cm) Er. pol., imbr., Pol. strict.

20. (+ 230 cm) Er. pol., imbr.

Wie schon die Stratigraphie ergab, beginnt die Torfbildung erst in der 2. Moorphase, deshalb wurden am Bethlehemkanal in ungefähr 200 m Entfernung in einer dort beobachteten Sandmulde noch 5 Proben zur Ergänzung (P9b) entnommen und diese ebenso untersucht. Diese Torfmudde erwies sich dann auch als zur 1. Moorphase gehörig, sodaß ihre Spektren unter das Diagramm von P9 gesetzt wurden. Unter dieser Torfmudde befand sich 50 cm bräunlicher Flugsand, den wir ins Boreal verweisen können, darunter weißer Talsand. Die einzelnen Proben der Mudde enthielten:

I. (+ o cm) Carex (rostrata?), I × Sph. inundatum, Sphagnum-und Farn-Sporen.

2. (+ 6 cm) Carex (rostrata?), Sph. inundatum, Zunahme der Sphagnum-Sporen.

3. (+ II cm) Carex spec., Mol., Er. pol.

4. (+ 24 cm) Er. pol., Carex Goodenoughi, Sph. recurvum, cusp., Mol., Erica.

5. (+ 30 cm) En. pol., Mol.

Die Ericaceen-Kurve ist, wie beim Seggentorf zu erwarten, niedrig. Die Mudde ist mesotropher Natur, an ihrer Ablagerung beteiligten sich wahrscheinlich die Carex-nostrata-Sphagnum-inundatum-Soziation und die Eriophorum-polystachyon-Sph.-recurvum-Soz. Pinus besitzt zu Beginn nur noch 31 % (Alnus 59 %) ein Spektrum, das in die Zeit nach dem Beginn der 1. Moorphase gehört. Deutlich ist der erste vorübergehende Alnus-Anstieg, der auch im Diagramm P3 ersichtlich war. Mit Absinken der Alnus-Kurve auf 41 % und Anstieg der Pinus-Kurve auf 28 % und gleichzeitiger Austrocknung der Torfmudde (Zurücktreten der Sphagna) ist die 1. Moorphase zu Ende.

Dieselbe Entwicklung ist in dem dargigen Torf (Proben 1—2) des Profils P9 stark zusammengedrängt, was wir aus dem steilen Anstieg der Eichen-Kurve ersehen. Die 2. Moorphase (kenntlich am Pinus-Abstieg) zeigt sich dort stratigraphisch durch den Scheuchzeria-Torf, den wir als Vorlaufstorf des älteren Hochmoores bereits im nördlichen Linienprofil kennen lernten. Die Bildung dieses (wenig zersetzten, rötlichen) Scheuchzeria-Torfes ist also zeitlich eng umgrenzt, wenn er auch in den Laggs stärker ausgebildet ist und länger anhielt. Die Quercus-Kurve geht von der 2. Moorphase ab mit geringen Schwankungen gleichmäßig zurück. Mit Auftreten von Fagus schwinden

die vorher regelmäßig vorhandenen Tilia- und Ulmus-Pollen. Mit S 3 (Anstieg der Alnus-Kurve) finden wir in dem stark zersetzten älteren Hochmoortorf eine Lage schwach zersetzten Torfes, in dem besonders Sphagnum rubellum und Calliergon stramineum hervortreten. Dieser "Anlauf" zur Ausbildung des jüngeren Hochmoores, der sich äußerlich in dem Wechsel der Färbung des Torfes von Braunschwarz zu Braun dartut, wird aber durch die darüber befindlichen Ablagerungen von Andromeda- und Carex-panicea-reichen Stillstandskomplexen rück-

läufig.

Gegen Ende der 3. Moorphase, während Fagus schon hohe Prozente aufweist, beteiligen sich an der Hochmoorbildung nur noch Calluna und Eriophorum vaginatum (Probe 14—15). Unvermittelt gleichzeitig mit schwachem letzten Anstieg der Alnus-Kurve (S 4) setzt dann die Bildung des jüngeren Hochmoortorfes ein, der, wie die Analyse ergab, besonders aus der Calluna-Sph.-imbricatum-Soziation aufgebaut wurde. In den Proben 18—19 mischt sich diesen Bulten noch Polytrichum strictum bei, und Eriophorum polystachyon (in 19—20) zeigt noch zum Schluß eine erneute Vernässung (wahrscheinlich zu S 5!) an. Die obere Schichtenlage mit den Kulturspektren ist durch Verwitterung seit 50 Jahren zerstört.

Das hier angetroffene Schichtenpaket der 3. Moorphase ist in seiner Hauptmasse dasselbe, was C. A. Weber früher als "Grenztorf"

bezeichnete.

Als Fagus-Pollensender der Profile aus dem Aschendorfer Obermoor kommt nur das Buchengebiet östlich des Ortes Aschendorf in Betracht. Es liegt ungefähr 5 km westlich vom Krummen Moor (P 8), ebenso 5 km südwestlich der Profile P I—P 4. Dagegen ist Profil P 5 aus dem Aschendorfer Untermoor nur 2 km östlich des Buchenwaldes. (Siehe die höheren Fagus-Prozente auch in P 5 b!). Die Entwicklung dieses Fagetums bei Aschendorf bis zur Gegenwart zeigt uns das Diagramm von P 8. Seit dem Beginn der 4. Moorphase erfolgt der rasche Rückgang der Fagus-Kurve mit gleichzeitigem Eichen- und Kiefernanstieg. Die schnell abnehmende Pollendichte beweist die beginnende Entwaldung, deren Folge der gleichzeitige erneute Pinus-Anstieg ist ("ältere Kulturspektren"). Wir gehen nicht fehl, diesen Vorgang in die frühmittelalterliche große Rodungsperiode von 800—1200 nach Chr. zu verlegen. Den letzten Rest des ehemaligen Buchenwaldes, der auch noch im jüngsten Spektrum (1800) zum Ausdruck kommt, birgt heute das Gehölz des Gutes Altenkamp unmittelbar östlich des Ortes.

Die Betula-Kurve lernten wir schon als lokale Erscheinung von Birkenbruchtorf in P5 und P8, oder als Rüllenwaldbildung in mehr oder minder starker Ausbildung in sämtlichen Profilen aus dem Aschendorfer Obermoor kennen.

Während der beiden ersten Moorphasen bestanden bei Aschendorf und bei Bokel Eichenwälder mit Linden und Ulmen. Außerdem befinden sich noch gegenwärtig in dem langgestreckten Dünenzuge in den etwas stärker bewegten dünenreichen Abschnitten Heide-Eichenwälder. Diese erhöhten aber kaum die *Quercus*-Prozente in den Profilen gegenüber denjenigen von Bokel (P 13). Vielmehr bleibt die Eichen-

kurve (z. B. in P 8) in ziemlich gleicher Höhe auch in der 3. u. 4. Moorphase. Daraus kann man schließen, daß die Dünen im Atlantikum noch weniger bewaldet waren als heute. Wahrscheinlich sind alle Dünen, die wir heute in diesem Dünenzuge westlich des Aschendorfer Obermoores bis auf einige wenige, so der "Barenberg", seit der atlantischen Zeit entstanden und haben sich in subatlantischer Zeit mit Quercus robur und Qu. sessilis z. T. bewaldet. Diese Bäume haben, wo sie zum dichten Schluß kamen, die in atlantischer Zeit in den Dünen häufigere Kiefer fast ganz verdrängen können. Das Ausscheiden der Kiefer kurz vor S 3, die gleichzeitige Buchenausbreitung und Eichenzunahme auf den Dünen ist auf dieselbe klimatische Ursache zurückzuführen (Klimaverschlechterung). In vielen Diagrammen Nordwestdeutschlands erreicht die Eiche erst um S 3 ihr Maximum, in solchen Fällen können wir auf nahe liegende Dünengebiete schließen, die sich damals bewaldeten. In Profil 6 ist um diese Zeit der Eichenanstieg stärker als in den übrigen Profilen infolge der Nähe (500-700 m) einer langgestreckten sich ins Moor hineinziehenden Dünenzunge, die noch heute mit Eichenkratt bedeckt ist. Das Überwiegen der Alnus-Pollen, die aus dem 5-8 km nordwestlich entfernten Gebiete der Unterdever heranwehten, über Quercus-, Pinus- und Fagus-Pollen, läßt auf das Vorherrschen der Heide auf den unbewegten Sanden des Dünenzuges in allen 4 Moorphasen schließen.

5. Kapitel.

Profile aus dem Unterdevergebiet.

Um die Entwicklung im westlichen Randgebiet des Hochmoores zu studieren, wurden am Untenende Papenburgs in Aufschlüssen 2 Profile (P 10 und P 11) entnommen. Diese weit bis nach Völlenersehn hin gelegenen Hochmoorteile befinden sich heute in Kultur. Noch im Jahre 1826 (nach einer alten Karte) waren hier Buchweizenbrandäcker. Infolge des wiederholten Brennens wurde der gesamte obere Hochmoortorf vernichtet, und zwar, wie die beiden Profile ergaben, stets bis zum Vorlaufstorf hinunter, sodaß uns nur der ältere Hochmoortorf erhalten blieb.

Profil P 10.

Dieses Profil wurde später als P 11 entnommen und zwar an einer Baugrube an der Kirchstraße (Untenende). Die bot. Analyse ergab:

Probe:

 (+ o cm) Sandige Mudde. Korrodierte Pinus-Pollen, Call., Mol., Brandlage!

2. (+ 5 cm) Mol., Carex spec.

3. (+ 10 cm) Laggtorf, Mol., Gram.

4. (+ 15 cm) Laggtorf, Mol., Gram., Carex spec., Kräuter, 1 × Farn-Sporen.

5. (+ 20 cm) Seggenmudde. Carex rostrata, Er. pol., Gram., Kräuter,

6. (+ 25 cm) Carex rostrata, Gram., Call., Erica, Kräuter, Calliergon cordifolium.

7. (+ 30 cm) Phragmites, Carex spec., Sph. recurvum, Calliergon cordifolium, 2 Pinus-Stämme abseits.

8. (+ 35 cm) Betula (-Holz, -Rinde, -Blätter) Carex spec., Gram., Er. pol., viel Sphagnum- und Hypnum-Sporen und Carex-Pollen. 9. (+ 40 cm) Carex spec., Er. pol., Pollen vom Andromeda-Typus.

10. (+ 45 cm) Carex spec., Gram., Betula- und Salix-Holzrest, Sph. recurvum, Hydrocotyle vulgare, Calliergon cordifolium, Erica, Call., Er. pol., Kräuter.

II. (+ 50 cm) I Blatt von Salix aurita, I Zweigstück von Salix, 2 Andromeda-Blätter, Er. pol., Carex, Kräuter, Sph. recur-

vum, Calliergon cordifolium, viel Sph.-Sporen.

(+ 55 cm)

Er. pol.-Sph. recurvum-Torf. (+60 cm)

14. (+ 65 cm)

15. (+ 70 cm) Call., Mol., Sphagnum-Reste.

(+ 75 cm) Call., Mol. 16.

(+ 80 cm) Er. pol., Call., Mol.

18. (+ 85 cm) Call., Mol., Erica, Er. pol., Sph. papillosum.

19. (+ 90 cm) Erica, Sph. rubellum, Mol.

20. (+ 95 cm) cusp.-Vorlaufstorf.

Das Profil ist deshalb von großer Wichtigkeit, weil hier im Torf eine Stubbenlage mit Betula und Pinus auftritt, die mittels der Pollenanalyse als zum 2. Pinus-Gipfel gehörend berechnet wurde. Diese meist locker gestellten Kiefern im Moor sind in den Nordhümmlinger und Ostfriesischen Hochmooren eine äußerst seltene Erscheinung und treten nur an den Hochmoorrändern über eu-mesotrophen Unterlagen auf.

Die Moorbildung in dem Profil P 10 beginnt mit einer Brandlage in einer sandigen Mudde, die nach dem Diagramm noch zum borealen Pinus-Maximum gehört. Alnus-Pollen fehlen infolge Überrepräsentanz von Pinus noch ganz. Die Moorbildung beginnt dann mit einer Laggmudde von 10 cm Mächtigkeit, der dann eine Carex-Mudde (wahrscheinlich von einer Kräuter-reichen Carex rostrata-Soziation gebildet) von ebenfalls 10 cm Mächtigkeit folgt. Dieser ist dann ein stark verwitterter Horizont (Ende der 1. Moorphase) aufgesetzt, in dem die Pinus-Stämme stecken. Sie sind konisch abgefault und mit typischen Brettwurzeln versehen. Die sich ausbreitende Eriophorum-polystachyon-Sphagnum-recurvum-Soziation mit reichlichem Phragmites und Calliergon cordifolium hat diese Stämme zu Beginn der 2. Moorphase zum Abfaulen gebracht. Birken und Weiden konnten sich an dieser Stelle etwas länger in dem Sumpf halten. Nach den bestimmbaren Pflanzenresten der Proben 10-11 hatte dieser Sumpf zeitweise Rüllencharakter (Salix aurita, Hydrocotyle, Calliergon cordifolium). Über dem Horizont mit Holzresten lagerte die Eriophorum-pol.-Sph.-recurvum-Soziation 15 cm Torf ab. Darüber befinden sich 25 cm stark zersetzten älteren Hochmoortorfes, in dem Calluna und Eriophorum polystachyon abwechseln, doch im Gegensatz zu ähnlichen typischen Hochmoorbildungen auch Kräuter in der Vegetation vorhanden waren.

Unterhalb des *cusp.*-Vorlaufstorfes tritt als Zeichen der beginnenden Vernässung die *Erica-tetralix-Sph.-rubellum-*Soziation auf, in deren Ablagerung *Faqus-*Pollen von neuem auftreten und damit die 3. Moor-

phase beginnt.

In diesem Diagramm wurden erstmalig Corylus- und Myrica-Pollen getrennt gezählt. Die Corylus-Kurve hält sich in Schwankungen zwischen 20 und 40 % während der ersten Moorphase, um dann schnell bis unter 10 % abzusinken. Myrica-Pollen sind in geringer Frequenz bereits in der 1. Moorphase vorhanden, steigen dann in der 2. Moorphase schnell bis auf 51 % Das Ansteigen dieser Myrica-Pollen ist die Folge der Ausbreitung des Myrica-gale-Gebüsch in den unmittelbar benachbarten Flachmooren. Der ebenso schnelle Abstieg der Myrica-Kurve in Probe 18 ist die Folge dort sich bereits eher bemerkbar machender Versumpfung von S 3.

Profil PII.

Es wurde 600 m nordöstlich von P 10 in der Nähe des Osterkanals entnommen. Dort lassen sich auf einer Strecke von ungefähr 100 m Durchmesser die Waldreste des borealen *Pinetum* auf dem Sand unter dem Moore feststellen. Die einzelnen Kiefernstämme (sämtlich mit Brettwurzeln) stehen in wechselnden Abständen von 8—12 m im Durchschnitt. Der Besitzer der Torfstiche, Herr W. Brüning, grub auf meine Bitte unter diesem Kiefernhorizont 1 m tief den Untergrund auf. Dabei ergab sich von oben nach unten:

1. o—15 cm grauer Flugsand.

2. 15—45 cm mittelharter "Ortstein" (darin bei —45 cm Calluna im Dopplerit eingebettet).

3. 45—48 cm dünne Zwischenlage weißer Sand.

4. 48-73 cm hellgelber "Ortstein".

5. 73—88 cm toniger Sand, glimmerhaltig. Bei —88 cm Alnus-Holzstücke, Er. pol., Mol., Call.-Reste.

6. 88—? cm weißer Sand. Wellsand mit Call.-(?) Resten.

Der tonige Sand von 73—88 cm ist stark kalkhaltig und müßte, falls, wie Beijerinck vermutet, die beiden Ortsteinlagen den 2 Würmvorstößen entsprächen, zum 2. Interglazial (Riß-Würminterglazial) gehören. Die Pflanzenreste dieser Tonlage scheinen zerstörten Interglazialmooren, die wiederholt in 15—20 m Tiefe bei Brunnenbohrungen am Papenburger Untenende festgestellt wurden, zu entstammen. Ebenso gehören die schwarzen und grauen Tonmassen mit vereinzelten Baumstämmen und Kieslagen von —20—60 m bei der Papenburger Wasserturmbohrung z. T. diesem Interglazial, oder einem früheren.

Der 15 cm mächtige graue, humöse Sand unter dem Kiefernhorizont ist durch denselben nach oben zeitlich begrenzt. Er gehört also ins Präboreal bis Boreal. Einer der mächtigen Pinus-Stämme hatte eine Birke von 20 cm Stammdurchschnitt mit einer seiner Brettwurzeln umklammert, ein Zeichen des Siegers in der Konkurrenz dieser beiden Waldbäume während des Boreals. Genaue Beobachtung zeigte, daß die Pinus-Stubben alle schwach nach Osten geneigt waren, ein Beweis für heftige Winde aus der westlichen Richtung zur damaligen Zeit. Aus der 85 cm hohen Torfwand wurden 10 Proben entnommen und analysiert.

Probe:

1. (+ o cm) Humöser Sand.

2. (+ 10 cm) Darg mit Phragmites.

3. (+ 20 cm) Darg mit Holzresten von *Pinus*. (Abnahme der Sandkörnchen!)

4. (+ 30 cm) Betula (Holz u. Rinde), Phragmites. Etwas abseits in einer Probe Betula mit Lagen von Thuidium tamariscinum.

5. (+ 40 cm) Aul. pal., Sph. cymbifolium, Sph. recurvum, Er. pol., Erica, 3 Salix-Pollen.

6. (+ 50 cm) En. pol., Aul. pal., Call.

7. (+ 60 cm) Er. pol.

8. (+ 70 cm) Er. pol., Andromeda, pap., cusp., rub., recurvum, Mol., Call., Erica.

9. (+ 80 cm) Call., rub., Er. pol.

10. (+ 90 cm) cusp.-Vorlaufstorf mit Sph. cuspidatum, molluscum, rubellum, Rhynchospora alba.

In der ersten Moorphase wurde hier ein Darg mit Phragmites abgelagert, der das boreale Pinetum vernichtete. In dem humösen Sande, der dessen Maximum noch anzeigt, fanden sich schon 60 % Enicaceen-Pollen vom Calluna-Typus, ein Beweis, daß Calluna bereits im borealen Kiefernwald eine wichtige Rolle spielte. Gegen Ende der 1. Moorphase wuchsen in dem Schilfsumpf Birken auf. Betula steigt in der 4. Probe auf 41 % an und drückt wie immer in solchen Fällen die Quercus-Kurve stark ab. Unmittelbar folgt mit 37 % Pinus-Pollen der 2. Pinus-Gipfel und damit die 2. Moorphase. Wie ein Vergleich mit dem Profil P 10 ergibt ist das Alnus-Minimum von 33-34% in dieser Zeit dort gleich niedrig vorhanden, nur besteht zwischen Pinus und Betula ein lokaler Wechsel. In P 11 eilt die Birke der Kiefer voran in P 10 umgekehrt, sodaß dort das Maximum von Betula den 2. Pinus-Gipfel markiert. Derselbe liegt anscheinend 10 cm tiefer. Die örtliche Ausbildung einer Rülle in P 10 ist wahrscheinlich Schuld an der frühzeitigen Vernichtung der *Pinus*-Bestände. Trotzdem *Pinus*-Stämme in dem Horizont S 2 im Profil P 11 garnicht anwesend sind, ist der Prozentsatz der Pinus-Pollen (= 37 %) noch höher als in dem entsprechenden Horizont von P 10. In der Birkenphase trat an dem modernden Holz auch viel Thuidium tamariscinum auf. In der folgenden Probe ist plötzlich ein Moostorf vorhanden, in dem Aulacomnium palustre dominiert. Seine Bulte, mit wenig Sphagnum cymbifolium und recurvum vermischt, vernichteten also die Birkenbestände zu Beginn der 2. Moorphase. Auch in der folgenden Schicht mit Eriophorum polystachyon

ist dieses Moos zunächst noch vorhanden. Später nehmen die oligotrophen Arten Sphagnum euspidatum und Sph. rubellum seine Stelle ein. Die Ausbildung oligotropher Vegetation geschieht hier also zur selben Zeit, gegen Ende der 2. Moorphase, wie in Profil P 10. Die ersneute Vernässung um S 3 kündigt sich auch ebenso durch Sphagnum rubellum-Nester in besserer Erhaltung zwischen zersetztem Calluna-Torf unmittelbar unter der Sphagnum cuspidatum-Vorlaufstorflage an.

Profil P 12.

Um die Verhältnisse der Moorbildung vor dem Hochmoorrande zu studieren wurden am Untenende 2 weitere Profile entnommen. Das erste Profil liegt 900 m westlich von P 10 (beim Bau Erpenbeck entnommen). Hier fand sich eine 130 cm mächtige Kulturschicht über dem Moor, in der 3 Schichten Ziegelsteine lagen. Hier ist also während der letzten 400 Jahre der Boden 3 mal erhöht, eine Folge der Küstensenkung wie auch der Schrumpfung des darunter befindlichen Moores, das durch das darauf ruhende Gewicht auf 75 cm zusammengepreßt wurde. Der Untergrund ist graugelblicher Ton mit darin steckenden *Phragmites*-Rhizonen, dann folgt:

10 cm toniger Darg

45 cm Mudde mit Erlenstubbenhorizont

20 cm Eriophorum pol.-Torf.

Die Torfsignatur ergibt die mehr oder minder große Häufung von Phragmites-Resten, die im oberen Teil der Mudde verschwinden, wofür in diesen Horizonten Menyanthes-Samen häufig sind. Dieselben finden sich in der untersten Probe des Eriophorum-Torfes mit Resten von Carex rostrata. In der obersten Probe ist Sphagnum recurvum vorhanden. Boreale Kiefern scheinen in diesen tief gelegenen Mulden an der Unterdever gefehlt zu haben. Die Versumpfung beginnt mit der Ausbildung eines Schilfröhrrichts kurz vor S 2 (Beginn der 2. Moorphase). Während der 1. Moorphase scheint die Mulde noch (zur Ems) entwässert zu haben, und der Aufstau in der Unterdever zu Beginn der 2. Moorphase ist wahrscheinlich die Ursache der Versumpfung. Die ersten 10 cm sind die Ablagerungen eines üppigen "reinen" Phragmitetum, wie es heute noch an den tonüberfluteten See- und Flußufern gedeiht. Im offenen Wasser befand sich die Teichrosengesellschaft (worauf Nymphaea-Nuphar-Pollen in Probe 3 hindeuten). Farne (12 Sporen) wuchsen im Röhricht, und zugleich flogen Erlen an, die einige mächtige Stubben hinterließen. Dieser Erlenhorizont läßt sich in allen Aufschlüssen am Untenende verfolgen, sodaß das gesamte Flachmoor zu Beginn der 2. Moorphase von einem Erlenwald bedeckt war. In der ganzen 2. Moorphase wuchs hier eine eutrophe Vegetation, im Gegensatz zu den Profilen P 10-11, wo aus dem Schilfröhrricht der 1. Moorphase sich über ein Birkenstadium mesotrophe Vereine entwickelten.

In der 2. Hälfte der 2. Moorphase verschwanden in P 12 die Erlen, und Carices und Menyanthes trifoliata nehmen ihre Stelle hier ein, während nach dem Hochmoorrande zu ausgedehnte Myrica – gale-Gebüsche (Myrica = $15\,^0$) in Probe 4) wuchsen und stellenweise sich aus

dem Flachmoor durch starke Austrocknung (Grundwassersenkung) Heidemoore mit Massenbeständen von Carex panicea und Andromeda polifolia bildeten. Die erneute Ueberflutung bei S 3 zu Beginn der 3. Moorphase zeigt sich durch erneuten Alnus-Anstieg im Diagramm und einer Lage von breiiger Mudde, die mit (verschwemmten) Menyanthes-Samen geradezu gespickt war. Aus dem Menyanthes-Sumpf ragen noch vereinzelte Schilfhalme empor, die dann aber im aufkommenden Wollgrassumpf erstickt werden. In diesem ist zunächst noch Menyanthes trifoliata, Carex rostrata, Erica tetralix u. Molinia coerulea vorhanden. Aus diesem Mischbestande entwickelt sich aber (wahrscheinlich zu Beginn von Phase 4) die Eriophorum-polystachyon-Sphagnum-recurvum-Soziation, womit die Moorbildung hier abschließt.

Das 2. Profil aus diesem Gebiet wurde nur in 4 Stichproben pollenanalytisch untersucht. Es wurde neben meiner Wohnung an der Richardstraße beim Bau der Schulratswohnung entnommen und enthielt von unten nach oben:

30 cm Phragmites-Mudde
60 cm Erlentorf
60 cm Seggentorf
20 cm Heidetorf
50 cm Moostorf
220 cm Gesamt.

Darüber befand sich eine 20 cm mächtige Sanddecklage (Sanddeckkultur!) Hier in einer tiefen Mulde war die Moorbildung also viel intensiver, besonders in der Erlenphase, die 60 cm Torf mit Stubben und reichlichen Alnus-Blattlagen bildete. Nach den Nestern von Sphagnum squarrosum hatte der Erlenwald hier den Charakter des "Alnetum sphagnosum" (Siehe "Der Hammrich"!). Die Spektren je einer Probe aus der Phragmites-Mudde und aus dem Erlentorf sind denen der Proben 2—3 von Profil P 12 gleich. Der Wechsel von Seggentorf zu Heidetorf mit kräftigen Lagen von Andromeda polifolia ist nur durch Grundwassersenkung gegen Ende der 3. Moorphase zu erklären. Wir erinnern uns an das sporadische Auftreten von Erica tetralix im synchronen Horizont des 600 m weiter westlich gelegenen Profil P 12. Mit Andromeda polifolia finden wir Reste von Carex panicea, Eriophorum polystachyon und Potentilla silvestris, die in den Heidemooren heute noch zusammen vorkommen (Stillstandskomplexe!).

In der 3. Moorphase breiteten sich in dem Heidemoor an dieser Stelle *Sphagnum cuspidatum* und *Eriophorum pol.* aus, und schließlich entstanden unter dem Einfluß des nahen Hochmoorrandes flache Moorbulte aus *Sphagnum papillosum* mit vereinzeltem *Sph. imbricatum*.

Ein ähnlicher Phasenwechsel von eutrophen Moorschichten zu oligotrophen Heidemoorlagen mit aufgesetzten Moortörfen konnte im ganzen Unteremsgebiet nachgewiesen werden und eingelagerte Tonschichten lassen den Zusammenhang zwischen Überflutungs- (Senkungs-) perioden und Stillstands- (Hebungs-) perioden mit diesen Moorbildungen erkennen. In dem Diagramm von P12 fällt uns die lindenreiche (Tilia 8 %) Anfangsphase auf. Ferner sind 2 geschlossene, niedrige Picea-

Kurven, die erste bei S2, die zweite bei S3, vorhanden. Die Waldarmut der Hammrichlandschaft hat zur Folge, daß Picea etwas höher und regelmäßiger als in den übrigen Diagrammen vorhanden ist. (Weiter streuende Koniferen-Pollen!) Aus demselben Grunde ist auch Pinus im gesamten Pollenbilde höher als gewöhnlich vertreten und besitzt noch bei S 3 23 %! Fagus bleibt wie überall im Unterdevergebiet nur sehr niedrig (unter 7 %) und Carpinus ist nur einmal vorhanden.

Trotzdem in allen Flachmoorlagen an der Dever aus der 3. und 4. Moorphase Erlenstubben völlig fehlen, steigt die Erlenkurve in allen Diagrammen in der 3. Moorphase erneut z. T. kräftig an. Wir müssen also die Erlenausbreitung an anderer Stelle als in den Flachmooren suchen. Meine soziologischen Untersuchungen an Resten der Bokeler Waldgeest ergaben, daß bei steigendem Grundwasser Erlenwälder den Platz von Eichen- und Mischwäldern der ursprünglich trockenen Geestböden einnehmen. In unseren Mooren ist der Erlenwald also seit der 2. Moorphase verschwunden. In dem sporadischen Auftreten von Picea-Pollen um S 2 sehen wir ein zweites Zeichen der Klimaverschlechterung bereits zu dieser Zeit. Die Trennung von Myrica- von Corylus-Pollen ergab, daß das sogenannte "Corylus-Maximum" gegen Ende der 2. Moorphase (bei S 3) in Wirklichkeit ein Myrica-Maximum ist, während Corylus nur in der 1. Moorphase noch höhere Prozente besaß und schon in der 2. Moorphase seinen katastrophalen Absturz erlitt. (Siehe auch Diagramm von P 12!) Gleichzeitig breitet sich in demselben Diagramm die nordatlantische Myrica schnell aus, wird dann aber in den meisten niedrig gelegenen Mooren durch Überflutung vernichtet, und in den Hochmooren durch Sphagnum-Wuchs erstickt.

Profil P 13.

Dieses Profil wurde westlich der Dever in einem Myrica-galereichen Heidemoor entnommen, um einerseits die Waldentwicklung des Bokeler Waldgeest und anderseits das Verhalten von Myrica-gale in diesem Moor kennen zu lernen.

Die rezente Vegetation dieses Moores, die sich beiderseits einer Heidemoorrülle entwickelt hat, wurde kartiert und an anderer Stelle

bereits geschildert.

Die Proben des 120 cm umfassenden Profils wurden in 10 cm Abstand mit dem Kammerbohrer entnommen.

Die botanische Analyse ergab:

Probe

1—2. (0—10 cm) Mol., Menyanthes-(Samen und Blattscheiden), Er. pol., Calliergon stramineon, Drepanocladus fluitans. Dann folgt eine 10 cm mächtige Flugsandlage hellbraunen Sandes, die

nach oben zu humos wird.

3. (+20 cm) Humoser Flugsand. $I \times Sph. imbr.$

4. (+ 30 cm) Mudde mit Phragmites, Mol., Betula, Salix (Holzreste), Myrica (Blätter), Sph. fallax, Erica.

5. (+ 40 cm) 6. (+ 50 cm) Dytorf schwarzer, klebriger Substanz mit *Mol*. 7. (+ 60 cm)

8. (+ 70 cm) Dytorf mit Mol., Carex panicea.

9. (+ 80 cm) Dytorf, Mol., Er. pol.

10. (+ 90 cm) Dytorf, Mol.

11. (+ 100 cm) Dytorf, Mol., Sph. recurrum, 1 × Sph. papillosum.

13. (+ 120 cm) Rezente Moosschicht in der Molinia-coerulea-Sph. recurvum-Soziation.

Dieses so angetroffene Heidemoor keilt sich nach beiden Seiten schnell aus und besitzt kaum 100 Meter östlich von der Rülle nur noch 20 cm Torf. In diesen Partien herrscht die Erica tetralix-Scirpus-germanicus-Sphagnum-molle-compactum-Soziation in Mosaikkomplexen mit Myrica-Heidebulten vor. Neben einem solchen Bult wurde der Boden aufgegraben und 3 Proben entnommen. Die unterste Probe (— 25 cm) befand sich in einer 15 cm mächtigen rotbraunen Sandschicht (Ortstein!), die über rostfleckigem Lehm lag. Die 2. Probe vor — 20 cm und die 3. Probe — 10 cm unter Oberfläche. Der rotbraune Sand war frei von Waldpollen. Die Spektren der beiden anderen Proben sind unter dem Diagramm von P 13 dargestellt. Die Kurven von Salix, Myrica, der Ericaceen und Sphagna, sind auf gesonderter Tafel dargestellt (P 13 b)

Da das Profil P 13 unmittelbar neben der Bokeler Waldgeest liegt, spiegelt sein Diagramm die Waldentwicklung dieser Landschaft wieder. Die schon mehrfach erwähnte boreale Flugsandbildung trennt hier eine Mudde, deren Bildung bereits vor dem borealen *Pinus*-Maximum einsetzte, in 2 Hälften. Die untere 20 cm mächtige Hälfte ist von einer mesotrophen Vegetation aufgebaut, die dann mit Flugsand zugedeckt wurde.

Die 2. Hälfte der Mudde enthält eine völlig andere Vegetation, die auf die Rüllenvegetation (Salix, Betula, Sphagnum fallax) hinweist. Es ist interessant, daß das neuerdings (H, Paul) systematisch umstrittene Sph. fallax schon im Boreal in typischer Form vorhanden ist. Die Probe 4 kennzeichnet den Beginn der 1. Moorphase kurz nach S 1, und seit dieser Zeit ist die ursprünglich breitere Rülle durch Verlandung ständig weiter eingeengt worden. (Die Bohrstelle befand sich 5 m östlich vom jetzigen Rüllenufer.) Wie Probe 5 ergibt, befand sich hier schon in der I. Moorphase eine Molinia-coerulea-Gesellschaft, die bis zur Gegenwart diesen Standort beibehielt. Während S 2 tritt Carex panicea (Stillstand!) hinzu, und kurz unter der Oberfläche nimmt die Zersetzung soweit ab, daß man Reste von Sph. recurvum unterscheiden kann, In Probe 12 (nach S3) macht sich zum ersten Mal die Anwesenheit der Erica-tetralix-Sph.-papillosum-Soziation, die heute in der Vegetation des Moores eine wichtige Rolle spielt, bemerkbar. Wie die Sphagnum - Kurve (P 13 b) ergibt, war an der Dy-Ablagerung außer Molinia, Sphagnum (recurvum) in großen Mengen beteiligt, und wir müssen die restlose Zersetzung der Torfmoose auf die Wirkung des Grases, bezw. seiner Wurzeln schieben (Molinia als "Torfzehrer"). Die Hauptmasse des abgelagerten Torfes und zwar 65 cm des Dytorfes

wurde in den beiden ersten Moorphasen (S 1—S 3) gebildet. Nach S 3 entstanden nur noch 15 cm Torf, sodaß man das Optimum der *Molinia-coerulea-Sph.-recurvum*-Soziation in die atlantische Periode legen kann.

Die beiden Spektren aus dem benachbarten Stillstandskomplex gehören zu den Höhen + 25 cm und + 40 cm des Diagramms, sodaß an dieser Stelle seit der 2. Moorphase das Wachstum des Torfes ganz eingestellt ist. Wahrscheinlich traten also seit diesem Zeitpunkt die in dem Vegetationsbande beschriebenen Erosionserscheinungen infolge erhöhter Niederschläge auf, die das langsame Wachstum der Stillstandskomplexe aufhoben.

Im Pollendiagramm stehen vor dem borealen Maximum außer Pinus, Betula und Corylus bereits Quercus und Alnus in niedrigen Prozenten. Während des borealen Pinus-Maximum (Pinus = 98 %) sind sämtliche anderen Pollen unterrepräsentiert, doch fehlt Alnus auch in dieser Probe nicht. Ihr schneller Anstieg mit gleichzeitigem Pinus-Abstieg kennzeichnet den Horizont S 1. Die wärmeliebenden Arten Quercus und Corylus breiten sich bis zum Horizont S2 gleichmäßig aus, während Myrica noch sehr niedrig ist! Während des Anstiegs von Quercus sind Tilia und Ulmus auch gut vertreten. In Probe 4 sind diese beiden Mischwaldbäume zusammen der Eiche sogar um 2 % überlegen. Dann steigt die Eiche aber schnell an und überflügelt die beiden andern, nur Ulmus hält sich noch in 2 Proben auf 6 %, dann weichen Ulme und Linde gegen Ende der 2. Moorphase zurück. Der Bokeler Wald war ein Eichen-Haselwald. Von S 2 ab gehen die Corylus-Prozente schnell zurück ebenso Quereus vorübergehend. Gleichzeitig steigt Alnus an. Da um diese Zeit die Erlen in den Flachmooren nicht mehr auftraten (Siehe P12), müssen der Erlenmoortransgression haselreiche Eichenwälder auf den niedrigen Geeststrichen zum Opfer gefallen sein. (Bei Ausschachtungen am Sielkanal am Hampoel fand man unter Moor ganze Lager von Haselnüssen mit Eichenstämmen zusammen). Bei dem Stillstand der Erlenausbreitung (vor S3) hört auch der Rückgang von Quercus auf und Corylus sinkt nur noch langsam weiter ab. Gleichzeitig erscheinen die ersten Fagus-Pollen, die Fagus-Kurve bleibt aber unter 4%. Das Aufwachsen des Buchenwaldes aus dem Eichenhaselwald wurde durch die bronzezeitlichen Siedler, die schon große Lücken in die Waldgeest legten, verhindert.

Das Auftreten dieser ersten wenigen Buchen im Eichenloh (Loh-Wald) veranlaßte diese, ihre Siedlung "Bokeloh" (Boke = Buche) zu nennen, woraus der Name "Bokel" entstand. Das Areal des alten Eichen-Hasel-Waldes ist durch das Auftreten von lehmigen Sand an der Oberfläche der Bokeler Geest noch heute zu rekonstruieren. Damit deckt sich fast genau das Areal der Waldpflanze Anemone nemorosa. Auf den sandigen kalkarmen Böden der Bokeler Geest breitete sich die Heide zwischen Eichenbeständen aus. Sowohl im Callunetum wie im Quercetum hielt sich Pinus bis zur Gegenwart. Es ist nicht ausgeschlossen, daß der 2. Tilia-Gipfel bei S 3 auf anthropogene Einflüsse (Bevorzugung oder Neuanpflanzung dieses auch von der heutigen Dorfbevölkerung noch geschätzten Baumes) zurückzuführen ist. Mehrere Eichenwaldreste in der Umgebung des Gerichtsplatzes (Thiestätte) der Siedlung haben sich bis zur Gegenwart erhalten.

Profile aus den Bourtanger Mooren.

Ähnliche Siedlungsverhältnisse wie diejenigen bei Bokel an der Unterdever treffen wir am gesamten Unterlauf der Ems an. Die Breite des von Tonen und Flachmoor ausgefüllten alluvialen Emstales beträgt zwischen Lathen und Leer durchschnittlich 5-10 km. Seine ausgedehnten Wiesen- und Sumpflandschaften, die Hammriche, sind absolut siedlungsfrei. Die Dörfer liegen mehr oder minder langgestreckt, oder in flachen Bogen, je nach Form der Geest (Vorgeest) an den Rändern derselben nach dem Emstale zu. Jedes dieser Dörfer besitzt seinen geschlossenen "Esch" auf dem Rücken der Vorgeest unmittelbar am Dorfe. Diese Esche sind uralter Ackerboden und führen stets lehmigen Grund. Sporadische Waldreste und das Auftreten mehrerer Waldpflanzen beweisen, daß sie ursprünglich bewaldet waren. Dieser Wald wurde, da den Bewohnern nur die wenig umfangreichen Geestböden zur Verfügung standen, schon frühe (Bronzezeit!) entwaldet, sodaß die Waldentwicklung in den betreffenden Diagrammen "gestört" sein An der flußabgekehrten Seite der Siedlungen lagen ausgedehnte Heiden, Heidemoore und Hochmoore, die bis zur Gegenwart von Kultur unbeeinflußt blieben. Hier fand Schaftrift in mäßigem Umfange statt, in den nicht zu nassen Mooren außerdem Torfstich. Im übrigen waren die Bauern (Lage der Siedlungen stets in der Nähe der Hammriche!) Wiesenbauern. Hier existierten schon in Urzeiten natürliche Wiesen (siehe "Der Hammrich"). Diese Wechselwirkung von natürlichen Wiesen und Ackereschen, dazu kommt noch die Nähe der schiffbaren Ems, schufen äußerst glückliche Siedlungsbedingungen, sodaß uns das hohe Alter der Dörfer nicht überraschen braucht. Ausgedehnte Urnenfelder seit der Bronzezeit und eine Häufung von vorgeschichtlichen Kultstätten legen ferner Kunde von der dichten Besiedlung dieser Randgeestgebiete ab.

Um die bei der Siedlung Bokel angetroffene Waldentwicklung auch am linken Ufer der Ems zu erkunden, wurden bei dem Dorfe Dersum (15 km südlich von Bokel) durch Herrn Lehrer Eickhorst-Dersum, 2 Moorprofile entnommen. Westlich dieses Dorfes erstreckt sich das Moorgebiet von Bourtange 8 km bis zu den holländischen Dörfern Sellingen und Laude in dem langgestreckten Geeststreifen Westerwolde. Dort bei der Ortschaft Beukhorst (= Buchenhorst) finden sich noch Misch- und Buchenwaldreste, während der Dersumer Esch, ebenso wie der Bokeler Esch durch Eichen-Kämpe gekennzeichnet ist.

Profil P 14.

Dieses Profil wurde 1100 m westlich der Südspitze des Dorfes Dersum an der tiefsten Stelle in einem 2500 m langen und durchschnittlich 200 m breiten Heidemoor entnommen. Dieses Heidemoor füllt eine Heidesenke in Nordostrichtung (Gletscherrichtung!) aus und besitzt im Süden 3 einzelne schmale Arme. Das kleine Heidemoor steht mit dem Dersumer und Walchumer Hochmoor wie auch mit dem Emstale in keiner Verbindung. Das Profil P 14 umfaßt 60 cm stark zersetzten Torfes mit Birken-, Erlen-, Weiden- und Gagelresten in den untersten 3 Proben. Die anderen Proben enthielten:

Probe:

4. (+ 30 cm) Holzrest von Alnus und Salix, Pol. strict., cusp., Carex spec., Hydrocotyle vulgare, Erica, Gram.

5. (+ 40 cm) Holzrest wie in 4! Pol. strict., cusp., Juncus spec.

6. (+ 50 cm) Holzrest wie in 4! 1 × Sph. squarrosum.

7. (+ 60 cm) Gram., Pol. strict., cusp., Sph. molluscum, Sph. inundatum, Erica.

Die Moorschichten weisen lockere Kleinholzeinschlüsse auf. Bei den Betula-Pollen gehören ungefähr 60 % zum pubescens-Typ, 40 % zum verrucosa-Typ. Bei den Weiden nimmt nach oben der repens-Typ zu. Es handelt sich hier um rüllenartige Weidenbestände, in deren Bodenschicht Sphagnum cuspidatum und Polytrichum strictum mit Gräsern dominierten. In der Probe 7 finden wir die für Heidemoorschlenken typischen Arten Sph. molluscum und Sph. inundatum var. ovalifolium. Die Moorbildung beginnt erst im Subatlantikum (3. Moorphase). Fagus bringt es nicht über 6 % und geht bis auf 3 % zurück. Quercus macht zu Anfang noch 43 %, geht dann (infolge Rodung) rasch bis auf 14 % zurück, um erst während des langsamen Pinus-Anstiegs (ältere Kulturspektren) wieder auf 33 % anzusteigen. Gleichzeitig ist Alnus von 51 % auf 28 % abgesunken.

Profil P 15.

Dieses Profil im Walchumer Moor wurde 3 km östlich des Hasselberges entnommen. Das Moor ist durchschnittlich sehr seicht und wird von einer mehrgabligen Rülle durchflossen. In dem oberen Teil eines dieser Rüllenarme wurde 100 cm Moortiefe gemessen. Davon sind

20 cm Sandige Mudde, 30 cm Birkentorf, 10 cm Wollgrastorf, 40 cm Moostorf.

Die botanische Analyse ergab:

Probe:

1. (+ 5 cm) Gram., Phragmites.

2. (+ 15 cm) Wie 1!

3. (+ 25 cm) Wie I! Mit Brandresten, I × Er. pol.

4. (+ 35 cm) Betula, Phragmites. 5. (+ 45 cm) Betula, Phragmites, Mol.

6. (+ 55 cm) Betula, Sph. recurvum, Calliergon stramineum, Er. pol., Mol.

7. (+ 65 cm) Er. pol., Sph. recurvum (majus), Mol., Aul. pal.
 8. (+ 75 cm) Vaccinium oxycoccus (Blüten u. Stengel), rub., recurvum, med., Aul. pal., Er. pol.

9. (+ 85 cm) med., rub., recurvum (majus und parvulum), Aul. pal. (wenig), Er. pol., Call., Mol.

10. (+ 95 cm) med., recurvum (parvulum), rub., Aul. pal., Mol., Er.

pol., Call.

Die Moorbildung beginnt mit einer Birkenphase gegen Ende der 2. Moorphase. In dem flachen sandigen Rüllenbett wuchs Schilf zwischen Gräsern, während an den Rüllenufern Birken standen. Auch Kiefern scheinen in der Nähe noch vereinzelt gestanden zu haben. Sie wurden erst während der Moortransgression nach S 3 vernichtet. Gleichzeitig gehen die Salix-Bestände, die 20-58 % Pollen in den 3 ersten Spektren ausmachen, ein. Die Birken nehmen ihre Stelle ein und lagern über dem Schilfhorizont einen 30 cm mächtigen Birkentorf ab. In diesem Birkenbestand wuchs zunächst noch vereinzelt Schilf. Dann aber breitet sich die Eriophorum-polystachyon-Sph.-recurvum-Soziation in der Birkenrülle aus und vernichtet die Bäume. Wie noch gegenwärtig in der rezenten Rüllenvegetation ist dieser Soziation Calliergon stramineum beigemischt. Flache Bulte aus Aulacomnium palustre bereiten die nächste Gesellschaft aus dem Sphagnetum medii, die Vacciniumoxycoccus-Sph.-medium-rubellum-Soziation, für nasse schwingmoorartige Rasen charakteristisch, vor. In diesem Rasen entstehen Calluna-Sph.medium-Bulte, womit die Moorbildung abschließt. Es fehlt hier also ganz das Sphagnetum papillosi-imbricati infolge des nassen Charakters dieser verlandeten Rülle.

Infolge der hohen Betula-Prozente sind alle andern Pollen zu Anfang unterrepräsentiert. Auch ohne Betula mitzurechnen, sind die Alnus-Prozente etwas niedriger als im Aschendorfer Obermoor entsprechend der größeren Entfernung der Erlenwälder. Carpinus ist nur sehr schwach und unregelmäßig vertreten. Fagus steigt schnell auf 16 % an und erreicht dann nach vorübergehendem Rückgang 20 %, um dann gleichzeitig mit dem Anstieg von Pinus und dem schnellen Abstieg von Alnus (Kulturspektrenzeit) auf 4 % abzusinken. Während Quercus, während des höchsten Fagus-Standes bei Dersum Fagus um das 4 fache überlegen war, ist hier Fagus annähernd doppelt so stark (20: 12%) wie Quercus. Ein Beweis, daß ein großer Teil des Eichenwaldes bei Sellingen (auf lehmigen Boden) in Buchenwald umgewandelt war. Das plötzliche Absinken von Fagus und das gleichzeitige Aufschnellen der Quercus-Kurve in der Kulturspektrenzeit ist ein sicherer Beweis dafür, daß der Mensch die Ursache dieser Erscheinung war. Er bevorzugte, wie aus allen älteren Forst- und Gemeindeakten hervorgeht, die Eiche wegen ihrer Mast- und Holznutzung vor der Buche.

Der Wechsel der Torfart setzt jedesmal mit dem Beginn einer neuen Moorphase ein, und wir haben hier einen erneuten Beweis für den Zusammenhang der in vielen n. v.-deutschen Diagrammen hohen Betula-Prozente während der 3. Moorphase mit der Rüllenwaldbildung. Infolge dieser hohen Betula-Frequenz ist das Alnus-Minimum bei Probe 6 nur ein scheinbares, und S4 muß auf Probe 7 gelegt werden.

Profil P 16.

Dieses Moorprofil wurde am Süd-Nordkanal bei Rühlertwist entnommen und zeigt den Aufbau einer sogen. "Mullwehe" (nach Weber) im Hochmoor.

Das Profil umfaßt 190 cm Torf, wovon 60 cm auf den jüngeren Hochmoortorf fallen. Die bot. Analyse ergab:

Probe:

- 1. (+ 10 cm) Er. pol., Mol., cusp., Erica.
- 2. (+ 20 cm) Er. pol., cusp., rub., Mol.
- 3. (+ 30 cm) Mol., Call., rub.
- 4. (+ 40 cm) Er. pol., Call., rub.
- 5. (+ 50 cm) Er. vag., imbr., rub., Call.
- 6. (+ 60 cm) Call., rub.
- 7. (+ 70 cm) Er. vag., rub., Erica, Rhynch. 8. (+ 80 cm) Er. vag., rub., Erica, Call.
- 9. (+ 90 cm) 4 cm starke Vorlaufstorflage aus cusp., im übrigen: Call., rub.
- 10. (+ 100 cm) Mullwehe mit Call., rub.
- 11. (+ 110 cm) ,, mit Call., rub., Aul. pal.
- mit Erica, Andromeda, Er. por., unit 130 cm)

 mit Erica, Andromeda, Er. por., unit Er. vag., enthält eine 3 cm starke Lage mit Er. vag., enthält eine 3 cm starke Lage mit wenig rub., Call., Rhynch.).
- 14. (+ 140 cm) Erica, rub., imbr.
- 15. (+ 150 cm) rub., Call., imbr. 16. (+ 160 cm) Call., imbr.
- 17. (+ 170 cm) Call., imbr., Ox.
- 18. (+ 180 cm) rub., imbr., (Er. pol., Andr.).
- 19. (+ 190 cm) imbr.

Das ältere Hochmoor besitzt die typische Zusammensetzung wie im Aschendorfer Obermoor. An die Stelle der Eriophorum-pol.-reichen Gesellschaften treten Calluna-reiche Stillstandskomplexe, die z. T. in Eriophorum-vaginatum-reiche Erosionskomplexe übergehen. (2. Moorphase). Die 3. Moorphase wird mit einer schwachen Vorlaufstorflage aus unzersetztem Sph.-cuspidatum-Vorlaufstorf eingeleitet (Beginn der Fagus-Kurve und Anstieg der Alnus-Kurve). In der 3. Moorphase ist wahrscheinlich infolge der austrocknenden Wirkung einer Rülle, die kurz davor entstand (Ausschlag der Betula-Kurve), hier ein Stillstandskomplex entstanden, dessen jeweilig gebildeter Torf mulmartig zersetzt wurde. Die niedrige Ericaceen-Kurve während der ersten Hälfte der Mullbildung zeigt, daß Calluna hier nur sehr locker stand. Erst als der Boden dauernd feuchter wurde, siedelten sich dazu Erica tetralix und Andromeda polifolia an und lassen die Ericaceen-Kurve steil emporschnellen. Eine dünne Lage von Sph. imbricatum wird noch einmal vom Torfstaub überweht, bis endlich das ganze benachbarte Hochmoor unter schnell aufwachsende Sph.-imbricatum-Bulte gerät. Diese gehen dann bald in Calluna-Sph.-imbricatum-Bulte über (Ende der 4. Moorphase). Die erneute Vernässung (S 5) künden Vacc. oxycoccus, Eriophorum polystachyon, Andromeda, Sph. rubellum an, die dann in der Gegenwart die Sph.-imbricatum-Bulte vielfach ablösen.

Wie ebenso in den Diagrammen vom Zwarte Meer (5 km nordwestlich) v. Raalte und Wassink bleibt die Fagus-Kurve infolge der zu großen Entfernung der Pollensender unter 10 %.

7. Kapitel.

Profile aus dem Mittelhümmling.

Profil P17 (Tinnen).

Aus dem 12 km langen Hochmoor "Tinner Dose" wurde bereits von H. Koch ein Profil veröffentlicht. Es entstammt dem Nordkomplex in der Mitte zwischen Tinnen und Stavern. Dieser größere Nordkomplex der Tinner Dose schwankt in der Höhe zwischen 15 und 25 m, und zwar dergestalt, daß das sogen. "Große und Neu-Moor" (zum größten Teil Heidemoore) auf einer nach Nordwesten abgedachten Fläche von 15 bis 20 m ansteigen. Das Hochmoor, "Die Dose" selbst steigt von 20 bis 25 m am Ostrande, wo es sich unmittelbar an die Heiderücken von Sprakel-Stavern anlehnt, ohne daß es an dieser Ostflanke einen Lagg bildet. In seiner westlichen Hälfte wird es von einem vielfach gewundenen Laggbach entwässert, der sich in 51 km Länge von der "Wulvertange" nördlich bis zum "Schwarzen Berg" hinzieht. Zwischen dem Nord- und dem Südkomplex liegt das "Tinner Bergmeer" an einer Tange im Moor. Der Südkomplex liegt etwas niedriger als der Nordkomplex, von 17 bis 23 m. Er besteht aus mehreren Einzelkomplexen, die durch Rüllen voneinander getrennt sind. 4 dieser Rüllen fließen nach Südosten in einen unmittelbar am Geestrande der "Großen Düne" entlang streichenden Laggbach, die "Gräfte", die in die Nordradde mündet. Ein weiterer Laggbach befindet sich südlich des "Bergmeeres" am Westrande des Südkomplexes, dieser ist abflußlos. In einer Geestbucht am Westrande des Südkomplexes liegt das "Tinner Steinmeer", ein umfangreicher Laggkolk. Die Untersuchung der Vegetationsverhältnisse im Südkomplex ergab im Lagg, der durch Torfstich stark verbreitert ist, völlige Übereinstimmung mit demjenigen des Aschendorfer Obermoores. (Siehe Vegetationsband!) Im Steinmeer treffen wir wie auch in den Laggkölken des Aschendorfer Obermoores mehrere Soziationen, darunter die im Obermoor fehlende Sparganiumaffine-Soziation, des Heleocharetum atlanticum wieder an. (Sparganium affine besitzt im Steinmeer den umfangreichsten Standort in Westdeutschland und Holland). Das Hochmoor selbst bestand zum größten Teil aus einem Narthecium ossifragum-reichen Regenerationskomplexe, wie er auf der Esterweger Dose vorkommt (in den wachsenden Bulten

besonders Sphagnum rubellum, medium und papillosum). Um den geologischen Aufbau des jüngeren Hochmoores kennen zu lernen, wurden an einem Stich von seiner Basis bis zur Oberfläche 6 Proben entnommen und analysiert.

Probe:

1. (+ 80 cm) Älterer Hochmoortorf mit Er. pol., Erica und rub. (ganze Blätter).

2. (+ 85 cm) cusp.-Vorlaufstorf.

3. (+ 100 cm) med. (2/8), pap. (1/8), cusp. 4. (+ 120 cm) med., rub., Andromeda. 5. (+ 150 cm) med. (2/8), pap., rub., Mol.

6. (+ 170 cm) zersetzt, pap., med., Erica, Mol., Rhynch.
7. Probe aus einer rezenten cusp.-Schlenke 50 m abseits.

Das Moor ist an der Entnahmestelle 185 cm mächtig, wovon 85 cm auf den älteren Hochmoortorf entfallen. Das jüngere Hochmoor setzt mit einem Vorlaufstorf erst in der 4. Moorphase ein (bei der Bohrung H. Kochs im Nordkomplex schon in der 3. Moorphase). Die Torfprobe aus dem darunter liegenden älteren Hochmoor im Südkomplex enthält wie stets in ähnlichen Fällen im zersetzten Torf (der von hellbrauner Farbe ist) bereits gut erhaltene Sph.-rubellum-Blättchen. Sph. imbricatum fehlt dem jüng. Hochmoor in diesem Profil ganz. Es kommt nur zur Bildung von feuchtigkeitsliebenden Soziationen des Sphagnetum medii, während im Nordkomplex noch um diese Zeit (nach H. Koch) Sph.-imbricatum-Bulte vorherrschen, die allerdings wenig darauf (in der 2. Hälfte der 4. Moorphase) auch von Sph. medium verdrängt werden, wozu sich nach oben noch viel Sph. cuspidatum gesellt. Die Folgerungen, die H. Koch zieht, bedürfen allerdings insofern der Korrektur, da seine Pflanzenangaben zur rezenten Vegetation z. T. nicht zutreffen. Die einzelnen Pflanzen von Lycopodium inundatum in der Heidemoorzone, sind als "Lycopodium selago" bezeichnet, ein Lapsus, der übrigens schon bei Grisebach zu finden ist. Die Sphagna hat der Verfasser anscheinend nicht gekannt. Das Profil aus dem Nordkomplex enthält 500 cm Torf. Davon sind:

> 40 cm Bruchwaldtorf 50 cm Scheuchzeria-Torf 160 cm älterer Hochmoortorf 250 cm jüngerer Hochmoortorf.

Die Stratigraphie des Profils ist mit derselben des Esterweger Profils identisch, sodaß ohne weiteres die Eingliederung in die 4 Moorphasen erfolgen kann. In beiden Profilen wird die Erlenphase durch eine Birkenphase, und diese durch ein Scheuchzerietum mit folgendem Eriophorum vaginatum-Moor abgelöst. Diese 4 Moorbildungen gehören sämtlich zur 1. Moorphase. In der 2. Moorphase bildet sich bei allmählichem Erlenanstieg das ältere Hochmoor mit Wachstums-, Stillstands- und Erosionskomplexen. Letztere beiden werden von H. Koch noch als "Grenztorfbildungen" aufgefaßt. Ihre unscharfe Abgrenzung nach unten, sowie der gleichzeitige Erlenabstieg beweisen, daß diese Moorbildungen in der 2. Hälfte der 2. Moorphase erfolgt sind. Betula,

die im Esterweger Profil schon unter 10 % gesunken ist, hält sich bei Tinnen noch zwischen 10 und 30 %, ein Beweis, daß sich im Moore noch stattliche Birkenbestände befanden (Rüllen- und Randwälder). Die Kiefer ist dagegen im Gegensatz zu Esterwegen, wo sie noch über 20 % beträgt, bei Tinnen in der 1. u. 2. Moorphase sehr schwach (unter 10 %) vertreten. Ebenso fehlt der 2. Kieferngipfel ganz.

Der 70 cm mächtige Vorlaufstorf im Tinner Nordprofil setzt mit S 3 ein. Die "Corylus-Kurve" ist analog den Kurven aus den übrigen emsländischen Mooren eine Myrica-Corylus-Kurve mit sehr hohem Murica-Anteil zu dieser Zeit. Gleichzeitig mit S 3 beginnt bei Tinnen die Fagus-Kurve und steigt bei S 4 nach vorübergehendem Rückgang wieder an. Dieselbe Kurvenbewegung sehen wir in dem 2. Spektrum von P 17, doch erreicht hier Fagus 28 % (im Nordteil nur 20 %), gleichzeitig hat die Eiche 32 % (im Nordteil nur 20 %), sodaß die Laubhölzer im Süden im ganzen 60 %, im Norden dagegen nur 40 % ausmachen und dementsprechend auch die Alnus-Prozente differieren. Die Hainbuche weicht in beiden Profilen schon vor dem Fagus-Maximum wieder zurück (Carpinus bleibt unter 10 %). Der Unterschied in den Fagus-Prozenten bei den Tinner subatlantischen Spektren erklärt sich aus der nähern Lage des Südprofils zu dem Meppener Buchenwaldgebiet, das von der Entnahmestelle noch 6-8 km entfernt ist, beim Nordprofil schon über 10 km. Als 2. kleinerer Pollensender kommt dann noch der "Tinner Loh", ein kleiner Buchenwaldkern 2 km westlich der nördlichen Bohrstelle H. Kochs in Betracht. Bei 10 km Entfernung von dem pollenstreuenden Buchenwald ab lassen die Fagus-Prozente schnell

Die oberste Probe aus dem jüng. Hochmoortorf im Südkomplex gehört schon zum Kulturspektrum, und im rezenten Moosrasen spiegelt sich das Pollenbild der Gegenwart mit 46 $^0/_0$ *Pinus* und nur 1 $^0/_0$ *Alnus* wieder. Die hohen *Quercus*-Prozente zeigen nur geringe Abhängigkeit von den *Fagus*-Prozenten. Heide-Eichenwälder finden sich in ausgedehnten Beständen auf dem westlichen Geestplateau zwischen Tinnen und Haren.

Profil P 18. (Ostenwalde).

Das Moor bei Ostenwalde liegt 18 km nordöstlich des Südkomplexes der Tinner Dose. Es bildet einen Ausläufer der Spahner Dose und zieht sich zwischen steilen Hängen am Grenzgraben bis zur Nordradde bei Waldhöfe hin. Auf dem Moor dominieren Molinia- und Eriophorum polystachyon-Gesellschaften mit lockeren Betula-Beständen, die dem Rande zu dichter werden. Das Moor senkt sich zum Grenzgraben von den beiderseitigen Hängen und kennzeichnet den Typus dieser grasreichen oligotrophen Moore des Hümmlings (Grasreiche Heidemoore vom subsoligenen Typ). Der Grenzgraben bildet den östlichen Quellbach der Nordradde und vereinigt sich bei Waldhöfe mit dem nördlichen Quellbach, der in dem Dosenbruch bei Sögel entspringt. Auch dort finden wir Betula dicht im Moor, allerdings in dichten Sphagnum-Teppichen aus Sphagnum recurvum und Sphagnum papillosum

mit eingestreuten Aspidium spinulosum und Asp. cristatum. Südlich Waldhöfe finden wir auch noch schilfreiche Sphagnum-Moore, sämtlich Moortypen, die dem Nordhümmling heute fehlen und atlantische Reliktmoore darstellen. Sie kennzeichnen Stadien, die am Nordhümmling noch in der 2. Moorphase vorhanden waren, während die frühatlantischen Scheuchzeria-Moore des Südhümmlings noch die 1. Moorphase repräsentieren.

Das Profil P 18 wurde genau 1000 m nordwestlich der Haltestelle Ostenwalde, 2200 m östlich des Jagdschlosses Clemenswerth einem Torfstich entnommen. Schon im Stich ließen sich deutlich 3 Torfarten, ein unterer Birkentorf, darüber schwarzer zersetzter Torf vom Aussehen des älteren Hochmoortorfes und ein oberer Splint- (Vorlaufs-)torf, unterscheiden. Bei der mikroskopischen Analyse ließen sich in dem mittleren schwarzen Torf 2 Torfarten unterscheiden, deren obere mit einem Wollgrashorizont beginnt. Die bot. Analyse ergab folgende Zusammensetzung:

Probe:

- I. (+ o cm) humöser Sand mit groben Kieseln, 28 Pollen vom Erica-Typ, Cladonia-Sporen, I Salix-Pollen (repens-Typ), 3 Sporen von Lycopodium inundatum.
- 2. (+ 5 cm) Betula (Holz, Rinde u. Blätter) Carex panicea, 2 Salixrepens-Pollen, 6 Sporen von Lycopodium inundatum, 1 Brandrest, 54 Ericaceen-Pollen.
- 3. (+ 10 cm) Betula, Carex panicea, 4 Ericaceen-Pollen. 4. (+ 15 cm)
- 5. (+ 20 cm)
- Betula, Gram., bei Probe 6 wenig Carex panicea, 6. (+ 25 cm) bei Probe 8 28 Pollen vom Erica-Typ, 10 Pollen
- 7. (+ 35 cm) vom Calluna-Typ. 8. (+ 45 cm) J
- 9. (+ 55 cm) Typha, Sph. cymbifolium, Gram., $1 \times Er$. pol.
- 10. (+ 70 cm) Gram., Er. pol., Sph. cymbif., Mol., Carex spec. II. (+ 85 cm)
- 12. (+ 100 cm) Er. pol., Carex panicea, Mol. 13. (+ 115 cm) Er. vag., Er. pol., Mol., cusp.
- 14. (+ 130 cm) Mol., Erica, 1 × cusp.
- 15. (+ 135 cm) Er. pol., Mol., Erica, Drosera, Kräuter, rub. (Abnahme der Zersetzung.
- 16. (+ 140 cm) Mol., cusp., medium (wenig).
- 17. (+ 145 cm) Wie Probe 16! 18. (+ 155 cm) cusp.-Vorlaufstorf.
- 19. (+ 165 cm) cusp. $^{3}/_{4}$, med. $^{1}/_{4}$ (Hydroform!), Drep. fluit., Rhynch., Er. pol., Lebermoos.
- 20. (+ 170 cm) Er. pol., Mol., cusp., Stereod. ericet.

In den Proben 1—9 entfielen 100 Baumpollen auf 1/2—1 Präparat, in den Proben 10—20 100 Baumpollen auf 3—4 Präparate. Die Pollendichte ist also fast doppelt so groß als in den Hochmooren am Nordhümmling. Das Hälftenverhältnis sei bei 4 Proben wiedergegeben:

```
Probe I: Pinus = 28: 27, Betula = 12: 14

Quercus = 2: I, Alnus = 7: 8

Probe 4: Pinus = 4: 4, Betula = 19: 16

Quercus = 15: 12, Alnus = 12: 14

Probe 8: Pinus = 2: 3, Betula = 27: 28

Quercus = 6: 6, Alnus = 10: 12

Probe 16: Pinus = 6: 4, Betula = 10: 10

Quercus = 11: 8, Alnus = 16: 19.
```

Betula ist im ganzen Diagramm, abgesehen von den obersten Proben, stark vertreten und überragt in den ersten beiden Moorphasen alle anderen Pollen. Ihr Kurvenverlauf ist das Spiegelbild der Alnusund Quercus-Kurve, ein Beweis für die Unterrepräsentanz der beiden letzteren Pollenarten in den beiden ersten Moorphasen. Es wurde deshalb ein 2. Diagramm (Tabelle 2) berechnet, in dem die Betula-Pollen nicht mitgezählt wurden. Die Herkunft dieser Pollen vom Moore selbst ist ohne Zweifel, sodaß in der 2. Tabelle die tatsächliche Waldentwicklung der Umgebung zum Ausdruck kommt. Die so gewonnenen Kurven sind dann auch denen aus den Nordhümmlinger Mooren sehr ähnlich. Insbesondere ist der erste Alnus-Rückgang zu Anfang der 1. Moorphase vorhanden, nach S 2 ebenfalls der Alnus-Abstieg. Die übrigen Alnus-Anstiege bei S2, S3 und S4 sind nur schwach, eine Folge der allmählichen Klimaverschlechterung, wie weiter oben (P 12-13) auseinandergesetzt wurde. Reste von Erlenbeständen befinden sich knapp 500 m westlich der Entnahmestelle an der Nordradde.

Die Pinus-Kurve steigt im Verlauf des Diagramms fünfmal deutlich an, ohne 20 % zu überschreiten. Das 1. Mal in der 1. Moorphase auf $15^{\circ}/_{0}$, 2. bei S 2 auf $16^{\circ}/_{0}$, 3. bei S 3 auf $16^{\circ}/_{0}$, 4. bei S 4 auf 12° und schließlich gegen Ende der 4. Moorphase (Kulturspektrum!) auf 20 %. Ganz ähnlich verhält sich die Ericac.-Kurve, die bei dem Beginn der 2., 3. und 4. Moorphase jedesmal auf sehr niedrige Werte absinkt um gegen das Ende dieser Phasen jedesmal stark anzusteigen. So stellt die Ericac.-Kurve in diesem Profil einen guten Indikator für den Wechsel von Vernässung bei Beginn einer neuen Moorphase und für die Austrocknung des Moores am Ende derselben dar. Da die Laubhölzer sich während der 4 Phasen aber kontinuierlich entwickeln muß dieser Vegetationswechsel die Folge von Grundwasseranstieg sein. Da nun die Pinus-Kurve diese Bewegungen ebenso deutlich zeigt, muß dieser Baum ebenfalls der Moorvegetation angehört haben. Tatsächlich finden wir in den Birkenbeständen im Randmoore auch Kiefern eingemischt. Ohne dieses Vorkommen wäre die relativ hohe *Pinus*-Frequenz in einem Gebiet mit durchschnittlich laubholztragenden Lehmböden unerklärlich. Jedesmal wenn das Moor infolge der Grundwassersenkung austrocknete, konnte *Pinus* am Rande wieder vordringen.

Die beginnende Versumpfung zeigt sich bei SI im Auftreten von Erica tetralix, Lycopodium inundatum und Salix repens (Lycopod. inund.-Soziation). Wir haben hier also im Boreal bereits eine atlantische Gesellschaft. Die Birke betritt erst den Boden, nachdem eine Humusunterlage geschaffen war und bildet dann bis zur Mitte der 2. Moorphase einen Birkenbruch (an der Entnahmestelle nur bis zu Beginn der 2. Moorphase

phase). In diesem Birkenbruch wuchsen ferner Gräser und Seggen (Carex panicea), am Rande hangaufwärts auch Kiefern und Heide. Gegen Ende der 2. Moorphase dringt die Heide (zunächst Erica tetralix) in den Moorbirkenwald ein, der sich gleichzeitig lichtet. Der grasreiche Moorbirkenwald der 1. Phase besaß eine derart dichte Bodenschicht, daß Moose nicht aufkamen. Zu Beginn der 2. Phase zeigt sich dann eine plötzlich einsetzende Vernässung, die den Moorbirkenwald an dieser Stelle zum Erliegen bringt und die Ausbildung einer Agrost.-ean.-(?) Sph.-eymbif.-Soziation veranlaßt. Diese wird erst bei erneutem Pinus-Anstieg während S 3 durch eine Erioph.-polyst.-Soziation abgelöst. Sphagnum cuspidatum, dann auch Sph. rubellum und Drosera stellen sich ein, und schließlich erobert die Mol.-coer.-Sph.-cuspid.-Soz. das Feld (bei S4). In der Sph.-cuspid.-Schlenke entwickeln sich flache Bulte von Sphagnum medium (im Wasser schwimmend!) und in der obersten Probe gewinnt Eriophorum polystachyon wieder die Oberhand.

In diesem Profil kommen oligotrophe Gesellschaften erst in der 3. Moorphase zur Ausbildung, und der Vorlaufstorf ist das letzte Glied der Moorentwicklung.

In den Kurven von Quercus, Tilia, Ulmus, Corylus, Fagus und Carpinus kommt die Waldentwicklung des Nordhümmlings gut zum Ausdruck. Quercus steigt schnell an und hält sich im Atlantikum zwischen 30 und 40 % (Tab. 2). Tilia tritt mit I—3 % in der ersten Moorphase auf und besitzt gegen Ende derselben ein deutliches Maximum mit 9%. Die Ulme besitzt 2 getrennte Kurven, die erste (nach S1) bringt es zwischen 4-6%. Das zweite Ulmenstadium beginnt (nach S 2) mit einem deutlichen Maximum von 9% und sinkt dann (nach S3) auf 2% ab, um zu verschwinden. Gleichzeitig tritt Fagus auf, um nach dem sehr regelmäßig vorhandenen vorübergehenden Rückgang (= S4) auf 19 % anzusteigen und dann sehr plötzlich wieder auf 3 % (Kulturspektrum) abzusinken. Carpinus taucht später als Fagus mit 1—4% auf. Während nun Fagus von 15 auf 3 % abfällt, steigt Carpinus von 4 auf 13 % an (mit gleichzeitigem Anstieg von Quercus). Dann verschwindet Carpinus in der nächsten, obersten Probe ganz und Quercus steigt noch weiter an mit gleichzeitiger Pinus-Alnus-Annäherung (Kulturspektrum). Picea-Pollen tauchen sporadisch (mit Fagus) schon bei S 2, ferner ebenso sporadisch noch einmal bei S3 auf. Die Corylus-Kurve zeigt einen steilen Abfall schon nach S I, einen zweiten Abstieg von S2—S4. Myrica-Pollen fehlen, wie auch der rezenten Vegetation der Umgebung völlig.

Ulmenwaldbestände kamen zweimal im Atlantikum zum Ausdruck. Ein Lindenwaldbestand entwickelte sich gegen Ende der 1. Moorphase, um dann zu verschwinden. Diese beiden Bäume sind typisch für lehmigen Boden, der im übrigen während des Atlantikums vom Eichenhaselwald besiedelt wurde. Das schnelle Zurückweichen von Quercus bei gleichzeitigem Fagus-Anstieg beweist, daß die von der Eichenhaselassoziation bewohnten Böden vom Fagetum während der 3. Moorphase erobert wurden (Fagus übergipfelt Quercus!) Carpinus trat in diesem Fagetum wahrscheinlich nur am Rande auf. Das Fagetum wird (wahrscheinlich während der Sachsenrodung von 900—1200) durch menschliche Eingriffe schnell vernichtet und in den so gelichteten Beständen siedelt sich

(wie noch heute im Staverner Wohld) Carpinus und Quercus an. Auch diese Bestände werden bei der Besiedlung vernichtet, und der Mensch behält nur seine Eichentelgen- und -hudewälder zur Holz- und Mastnutzung.

Gleichzeitig beginnt der umfangreiche Kiefernanbau. Nun wissen wir, daß das ursprüngliche Waldgebiet von Waldhöfe, das eine ungefähr 4 qkm große Lehminsel östlich von Sögel bedeckt, 1516 durch 3 große Bauernhöfe zuerst besiedelt wurde. Damit ist das zweitoberste Spektrum ins Jahr 1500, das oberste auf 1800 zu setzen. In dem Zeitraum dazwischen begann auch der Torfstich im Ostenwalder Moor und in diesen 300 Jahren lagerten sich 10 cm Torf ab, was, falls die Ablagerung stets gleichschnell vor sich ging, für das ganze 170 cm mächtige Profil ein Alter von 5100 Jahren ausmachte (1800 nach Christi bis 3300 vor Christi). Da das boreale *Pinus*-Maximum heute allgemein mit 5500 vor Christi angesetzt wird, ist die obige Berechnung annähernd um 1700 Jahre zu kurz geblieben, was wir auf das langsame Wachstum in den ersten Moorphasen zurückführen können.

Von Bedeutung ist die Tatsache, daß der ungefähr I—3 km liegende Buchenfichtenwald nördlich der Profilentnahmestelle, das sogen. Spahner Südholz, im Pollenspektrum der obersten Probe nicht zur Auswirkung kommt, ein Beweis für die Bedeutung der Windrichtung für die Pollenanalyse.

8. Kapitel.

Profile von Zwischenahn und Esterwegen.

Profil P 19. (Kayhausen).

Dieses Profil weicht von allen bisher veröffentlichten Diagrammen aus Nordwestdeutschland im Kurvenverlauf wesentlich ab. Es wurde im Kayhauser Moor, dem nördlichen Randmoor des Hochmoores "Wildenloh" westlich von Oldenburg zum Zwecke des Waldstudiums bei Zwischenahn entnommen. Durch Herrn R. Ahrens-Kayhausen wurde ich auf einen Moorteil ungefähr 500 m östlich des Waldreservates "Hogenhagen" bei Zwischenahn aufmerksam gemacht, der durch seinen Reichtum von Eichenstubben auffiel. Wir fanden in dem stark denudierten Moor mehrere bis 1,50 m im Umfang messende Stubben, die im Sande wurzelten, außerdem Erlen- und Birkenstubben. An einer weniger beeinflußten Moorstelle wurde das 115 cm Moor mächtige Profil P 19 entnommen. Es umfaßt 3 deutliche Horizonte. Das Liegende ist weißer Schliefsand. In diesem wurzeln die *Quercus*-Stämme und vereinzelte Erlen. Ihre Reste finden wir in den 3 untersten Proben

wieder, darüber bis + 55 cm viele, dicht gelagerte Birkenstubben. Darüber lagerte eine 30 cm mächtige Wollgrasschicht, in deren unterer Hälfte außer Erioph. polystachyon Reste von Erica tetralix, Calluna, Andromeda, Polytrich. strictum, Aulacomnium palustre und Sph. rubellum vorkamen, während in der oberen Hälfte außer dem Wollgras nur unzersetztes Sph. rubellum angetroffen wurde. Zu oberst befindet sich eine 25 cm mächtige Lage unzersetzten Sph. rubellum-Torfes.

Auch hier deckt sich der Beginn einer neuen Moorphase mit dem Wechsel der Torfart, wie das in der Regel in den Randgebieten der Moore der Fall ist. Mit der 2. Moorphase beginnt der Birkenbruchtorf, der erst in der 3. Moorphase vom Wollgrastorf abgelöst wurde. Zu Beginn der 4. Moorphase ist das Hochmoor so nahe gerückt, daß sich kontinuierliche Sph. rubellum-Bulte über dem Wollgrasmoor auf bauen.

Die Erlenkurve scheidet wegen der zeitweisen hohen Betula-Frequenz für die Gewinnung des synchronen Horizontes S 3 aus. S 2 und S 4 sind jedoch auch hier durch beginnenden Erlenanstieg gekennzeichnet. Im übrigen ist die Alnus-Kurve, wie das in diesem Waldgebiet nicht anders zu erwarten ist, sehr niedrig (20—40 %). Die untersten 3 Spektren gehören noch zum Ende der 1. Moorphase, währenddessen Quereus von 41 auf 64 % ansteigt, eine Zahl, die deutlich zeigt, daß wir uns in einem Eichenwalde befinden. Während dieser Eichenwaldphase geht die Erle von 43 auf 17 % zurück infolge des fallenden Grundwassers. Dabei steigt die Linde von 4 auf 20 % an. Dieser hohe Prozentsatz läßt an mehr oder minder geschlossene Lindenbestände denken. Einen ähnlich hohen Prozentsatz von Tilia fand Wildvang in denselben Perioden im Süd-Georgsfehner Moor. Zur eben derselben Zeit besaß Tilia ihr Maximum bei Ostenwalde, und dieselbe Erscheinung konnte mehrfach in Nordwestdeutschland durch Overbeck und Schmitz festgestellt werden. Zum Überfluß finden wir auch die beiden Ulmenphasen, wenn auch schwächer, zur selben Zeit wie bei Ostenwalde wieder. Die Eichen-Lindenbestände wurden in der ersten Hälfte der 2. Moorphase durch Birkenbrüche abgelöst, versumpften also, was auch der Anstieg der Erle zeigt. Nach oben zu wird der Birkentorf bröckliger, ein Zeichen der Austrocknung. Schon vor S 3 ist die Buche mit niedrigen Prozenten vorhanden, während sonst die kontinuierliche Buchenkurve erst bei S3 beginnt. Diese Erscheinung, die sich bei Esterwegen wiederholt, beweist, daß wir uns hier in einem Kerngebiet der Buche befinden. Dazu kommt, daß die Carpinus-Kurve (zum 1. Mal in Nordwestdeutschland) bereits vor der Fagus-Kurve beginnt. Eine Erscheinung, die wir im Osten (Ostpreußen, Litauen u.s.f.), wo Fagus z. T. fehlt, viel deutlicher sehen. Während des Fagus-Anstiegs auf 33% nimmt auch Carpinus stark zu (bis 12%). Dieser starke natürliche Hainbuchenanteil scheint westlich des Ammerlandes nicht mehr vorzukommen. Auch in Holland sind die Carpinus-Prozente stets sehr niedrig. (Pflanzengeographisch nimmt das Ammerland auch insofern eine Sonderstellung ein, als hier ein Reliktareal der subarktischen Cornus Suecica ist). Aus der Ammerländer Siedlungskunde (Baasen) geht hervor, daß die Wälder seit 1000 nach Christi schon in forstwirtschaftliche Nutzung genommen wurden und damit die Entwicklung rückläufig vom Fagetum zum Quercetum gestaltet wurde.

Profil P 20-21.

Diese beiden Profile wurden ungefähr 2 km nordöstlich der Esterweger Höhe im Bett des Küstenkanals entnommen. Auf das Profil P 20 wurde ich am 8. Oktober 1932 durch Herrn Regierungsbauführer Schmitz an Ort und Stelle aufmerksam gemacht. Es handelte sich um eine Stelle des Bauabschnittes Esterwegen, die andauernd Nachrutsche an beiden Kanalufern und ferner lebhafte Quellenbildung in dem trocken liegenden Kanalbett zeigte. Am hohen Ufer fanden wir das durchschnittlich 400 cm mächtige Hochmoor aufgeschlossen und unter demselben durch eine schmale Flugsandlage getrennt eine muddeartige braune Torfschicht, die sich in 20 m Breite aus dem braunen Sand abhob und nach beiden Seiten flach auskeilte. Unter derselben befand sich eine Sandschicht mit mäßig großen Kieseln über Talsand. Augenscheinlich war hier ein Bachbett vom Kanalbau senkrecht angeschnitten. In diesem Bachbett wurde zunächst die dünne Kieselschicht abgelagert und später die bräunliche Mudde. Wir gehen nicht fehl in der Annahme, daß die borealen Flugsande den Bach, der ursprünglich zur Ohe entwässerte, an irgend einer Stelle abriegelten und infolgedessen das Bachbett versumpfte. Um das Alter dieser Versumpfung festzustellen, wurden aus der tiefsten Stelle der Bachmudde (64 cm) in je 6 cm Abstand 11 Proben entnommen und analysiert. Von +24 cm bis +54 cm fanden sich Reste von Birkenblättern, zwischen +24 bis + 36 cm auch Reste von Myrica-Blättern sowie Pollen. Im übrigen bestand die Mudde zum größten Teile aus den Moosen Calliergon stramineum und Drepanocladus fluitans, ferner vereinzeltem Acrocladium cuspidatum. Phragmites war stets beigemischt und vereinzelt auch Erioph. polyst., in den 3 untersten Proben auch Reste von Salix-Blättern. Die Moose sind fast alle gut erhalten. Vereinzelte Pollen vom Nuphar-Nymphaea-Typ zeigen die Anwesenheit der Teichrosengesellschaft während dieses früh-(prä-)borealen Abschnittes.

Die Pollenkurven zeigen eine sehr typische, in allen präborealen Spektren Nordwestdeutschlands wiederkehrende Bewegung. Während Betula von 58 auf 91 % ansteigt, fällt Pinus von 42 auf 9 %, um dann aber auf 91 % anzusteigen, während Betula auf ihr Minimum von 2 % absinkt. Mit dem Kiefernanstieg erscheint auch Corylus und nimmt bis auf 37 % zu. Während des ersten Birkenanstiegs tritt schon die Erle mit 4 % auf, um dann während des Betula-Maximum auszufallen. In den übrigen Proben ist sie in 2—4 % Höhe regelmäßig vorhanden, außer in der obersten Probe in dem überlagernden Flugsand (Überrepräsentanz von Pinus!) Salix (wie auch sonst gesondert gezählt) besitzt in den beiden ersten Proben 52—54 % und fällt dann schnell bis auf 2 % ab. Quercus tritt erst in 1—2 % während des obersten Pinus-Maximums hinzu. Der Vergleich der präborealen Spektren von Feldhausen (Schmitz), Dannenberg (Overbeck), Soesterveen (Florschütz) mit denen von Esterwegen beweist, wie wichtig die Berücksichtigung der lokalen Verhältnisse ist. Während in Feldhausen

die Birke dominiert, ist das Verhältnis zwischen Birke und Kiefer bei Dannenberg zum größten Teil gleich. Im Soesterveen aber herrscht die Kiefer (bis auf 2 Spektren) stets vor. Alle 3 Diagramme beginnen mit dem ersten Auftreten von Baumpollen, was besonders deutlich beim Soesterveen in Erscheinung tritt (die untersten 41 cm der 180 cm mächtigen Torfschicht baumpollenfrei!). Schon bei 20 cm Höhe bei Soesterveen verschwinden die Selaginella-Sporen und in 49 cm Torfhöhe auch der Anteil von Betula nana. Das sind 2 Symptone, die beweisen, daß das "Präboreal" nicht mehr unter glazialen Einfluß stand. In allen 4 Spektren macht sich eine Abnahme von Salix bemerkbar. Schlüsse derart, daß es sich um arktische Weidenarten handeln könnte, sind m. E. verfehlt. Die beiden untersten Spektren mit hohen Salix-Prozenten bei Esterwegen rühren auf jeden Fall von lokalen Beständen (Salix aurita, S. repens und S. cinerea) her, deren Arten auch heute noch im Emslande häufig sind. Der schnelle Abstieg von Salix ist auf die Zunahme von Betula am Bachufer zurückzuführen. (Siehe auch die Pflanzenreste weiter oben). In den entsprechenden Spektren von Feldhausen und Dannenberg sind die Salix-Prozente stets niedriger, es fehlten also dort die Weiden in nächster Nähe, und am Soesterveen treten nur zu Anfang Weiden in Höhe von 20% auf, um dann zu verschwinden.

Die beiden untersten Spektren bei Esterwegen sind äußerst pollenarm (18—20 Präparate für 100 Baumpollen), dann aber nimmt die Pollendichte schnell zu, und es herrschen die Waldelemente der nächsten Umgebung vor, während vorher sowohl *Pinus*- wie *Betula*-Pollen aus geschützten Lagen des Esterweger Hügelmassivs wahrscheinlich angeweht wurden. Von der bei Dannenberg und Soesterveen vorhandenen 1. präborealen *Pinus*-Phase ist bei Esterwegen nur noch der Abstieg vorhanden, während der *Pinus*-Anstieg und das Maximum dieser Phase hier fehlen. Das macht ungefähr ½ des präborealen Spektrums aus. In diesem ersten Drittel des Präboreals setzte der Bach noch keine Mudde ab.

Während am Soesterveen bereits im Präboreal regelmäßig Eichenpollen mit wenig Erlenpollen auftreten, fällt uns bei Esterwegen die annähernd geschlossene Alnus-Kurve auf. Der frühen Corylus-Kurve am Soesterveen und bei Feldhausen möchte ich keine große Bedeutung zulegen, da der "Corylus"-Pollen in diesen Spektren möglicherweise von Myrica herrührt, die ich in frühborealen Spektren an der Unterems mehrfach nachweisen konnte. (Siehe auch Bokeler Heidemoor P 13.) Sowohl bei Dannenberg (östlich der Weser!) wie bei Feldhausen (westlich der Weser bei Jever!) treten während des Corylus-Anstiegs regelmäßig Eichenpollen auf, bei Esterwegen erst während des borealen Pinus-Maximums. Es ist nicht anzunehmen, daß, während in dem 90 km weiter östlich gelegenen Dannenberg Eichen vorkamen, sie zu dieser Zeit bei Esterwegen fehlten, sondern das "Fehlen" dieser Pollenart ist durch Überrepräsentanz von Pinus bzw. Betula nur vorgetäuscht. Immerhin sehen wir in dieser ersten Hälfte des Präboreals (die von Overbeck u. Schmitz ganz zu Unrecht "frühe Birkenzeit" genannt wird) schon eine klimatische Differenzierung zwischen dem westlichen und dem östlichen Teil Nordwestdeutschlands, die sich in dem Vorkommen der Eiche in dem 200 km südwestlich gelegenen Soesterveen bemerkbar macht, bei Esterwegen in dieser Zeit schon Erlen vorkommen und bei dem ostwärts der Weser gelegenen Dannenberg beide Arten fehlen. Bei Feldhausen kommt in diesem Abschnitt schon fast regelmäßig die Fichte (Picea) vor, während dort infolge niedriger Pinus-Prozente die hohe Betula-Frequenz eine "Birkenzeit" vortäuscht.

Zu der I. präborealen Phase gehören im Esterweger Profil P 20 die drei ersten Spektren. Sie führen ferner eine Pollenart in größerer Menge, die auf Populus hindeutet, sodaß wir hier einen Birken-Pappelwald annehmen können. Noch heute finden sich im Emslande vereinzelte Solidago-virgaurea-reiche Birkenpappelwälder auf feuchtem Dünensande ohne irgendwelche Humuszwischenlage. Es ist also nicht ausgeschlossen, daß der 2. Birkengipfel, der in allen präborealen Spektren Nordwestdeutschlands dem I. Kiefernmaximum folgt, eine Vernässung (negative Küstenschwankung) zur Voraussetzung hat.

In dieser Zeit wuchs der Bach durch Moose zu. In der 2. Probe fanden sich noch 18, in der 3. Probe noch 1 Pollen vom Nymphaea-Nuphar-Typ, der dann verschwindet.

Die 2. Phase des "Präboreals" ist durch den Anstieg von Pinus und Corylus und gleichzeitigem Abstieg von Betula gekennzeichnet. Die Spektren verlaufen ebenso wie bei Dannenberg, während sie bei Feldhausen stark schwanken und Betula auch in dieser Phase noch die Herrschaft behält. Der Anstieg von Pinus in dieser Phase deutet auf Austrocknung des Bodens (Flugsandbildungen) hin, der Anstieg von Corylus auf Zunahme der Wärme. Dem Braunmoossumpf mischen sich Erioph. polyst. und Erica tetralix bei, Phragmites hält sich dazwischen auf. Die Zunahme der Ericae-Kurve auf 28 % in dieser Phase deutet auf die beginnende Austrocknung des Sumpfes infolge mangelnden Zuflusses hin. Schließlich überdeckt Flugsand den Sumpf und erstickt die gesamte Vegetation außer Phragmites, dem Schilf, das sich durch Ausläufer zu halten vermag. Gleichzeitig hat Pinus mit 91 bzw. 90 % sein (boreales) Maximum erreicht.

Ganz ähnlich hohe Pinus-Prozente stellen wir um diese Zeit nur am Soesterveen fest, bei Dannenberg überschreitet Pinus nur einmal 80 %, und bei Feldhausen bleibt sie sogar unter 60 % während des Boreals. Wenn man dabei noch die weitertragende Flugkraft der Pinus-Pollen berücksichtigt, ist ohne weiteres der verschiedene Kiefernanteil in den einzelnen Landschaften verständlich. Boreale Kiefernwälder fehlten den großen Muldenbecken der Tiefebene völlig, so dem Aschendorfer Obermoor, ferner den Schilfsümpfen der tiefergelegenen Distrikte. In optimaler Ausbildung finden wir sie subfossil an den Rändern der Flachmoore längs der Bäche stets auf Flugsandböden, die in der Regel eine bräunliche Farbe haben. (Ueber die Entstehung dieser Böden soll später an anderer Stelle berichtet werden.) Während des Küstenkanalbaues konnten subfossile Kiefernwälder mehrfach beobachtet werden, so in Börgermoor und bei Esterwegen. Etwa 500 m östlich der Entnahmestelle von P 20 konnte ich die Lagerung eines borealen Pinetum gut einsehen. Hier war das überlagernde Hochmoor durch Spritzverfahren beseitigt und der Kiefernhorizont bloß gelegt. Die langen Baumstämme waren schon zusammengefahren, und nur die konisch abgefaultee Baumstümpfe ragten aus dem Boden hervor. In einer Entwässerungsrinne im Kanalbett war der alte Waldboden Im tief aufgeschnitten, und man sah überall die zapfenförmigen, schokoladenfarbenen Einsenkungen der Kiefernwurzeln im Boden, der aus 50-80 cm mächtigen bräunlichen Flugsand bestand. Darunter lagerte ein toniger Sand mit einem dichten Geflecht von Sparganium durchsetzt. Der braune Waldboden enthielt Reste von Calluna. Moose konnten nicht gefunden werden. Eine Rohhumusbildung wie in den heutigen Kiefernforsten fand also im Boreal nicht statt.

Um die fernere Waldentwicklung bei Esterwegen zu studieren, wurde auf meine Veranlassung durch den Betriebsleiter der Firma Kallenbach, Herrn Direktor Wanzek ein vollständiges Hochmoorprofil an einer besonders tiefen Stelle im Küstenkanal entnommen, und zwar so, daß im älteren Hochmoor alle 10 cm, und im jüngeren Hochmoore alle 20 cm eine genügend große Probe gemacht wurde, dieselben zwecks Pollenanalyse bei der Untersuchung sauber "abgeschält" wurden und der so gewonnene "Kern" dann analysiert wurde. Das auf diese Weise gewonnene Diagramm spiegelt die Waldentwicklung der Esterweger Höhe, die als einsame Geestinsel aus weiten Mooren emporragt, ohne Beeinflussung durch andere Gebiete wieder. Auf dem Esterweger Massiv tritt überall der Geschiebelehm des Rißglazials zu Tage, nur an den unteren Hängen wird es von einer kiesreichen, lehmfreien, stark durchgespülten Fazies des Geschiebelehms abgelöst. Der Wald der Esterweger Höhe ist infolge des jahrhundertealten Großgrundbesitzes (im Mittelalter waren es die Tempelherren, später die Herzöge von Arenberg-Meppen) gut erhalten. Überall wo Geschiebelehm entsteht, findet sich reiner Buchenwald, von kleinen Fichtengruppen durchsetzt. Wo Lehm fehlt, ist z. T. Kiefernwald angeforstet, wächst aber auch noch der ursprüngliche Heide-Eichenwald. (Calluneto-Quercetum). Am Rande des Moores tritt dann eine Zone mit Calluna-Heide auf.

Das Moorprofil P21 umfast 470 cm Torf. Davon sind:

20 cm Sandige Mudde

20 cm Leber-Mudde

21 cm Erlen-Birkentorf

14 cm Scheuchzeria-Torf 170 cm Älterer Hochmoortorf

Vorlaufstorf mit einer 20 cm starken 125 cm zersetzten Lage.

100 cm Jüngerer Hochmoortorf.

Die moorbotanische Analyse ergab:

Probe:

- 1. | Sandige Mudde mit Nuphar-Nymphaea-Pollen und Diatomeen.
- 2. (Siehe Diatomeenliste weiter unten).
- 3. (+ 20 cm) Lebermudde mit Resten von Alnus und Carex.
- 4. (+ 30 cm) Lebermudde mit Alnus-Resten, Alnus-Pollennest, Farnsporen, Abnahme der Diatomeen!

- 5. (+ 40 cm) Alnus-Holz und -Rinde, Carices, 3 × Sphagnum-Sporen.
- 6. (+ 50 cm) Betula-Holz, -Rinde und -blätter, wenig Alnus, Phragmites.
 - 7. (+ 60 cm) Betula-Holz, -Rinde und -Blätter, 2 Myrica-Pollen.
 - 8. (+ 70 cm) Scheuchz. (Scheiden und Samen), Drepanocl. fluit., Sph. rec., I Salix-Pollennest.
 - 9. (+ 80 cm) Er. vag., rub., 1 × Calliergon stramineum.
 - 10. (+ 90 cm) Er. vag., rub., Ox., Call.
 - 11. (+ 100 cm) Andromeda.
 - 12. (+ 110 cm) Er. vag., rub.
 - 13. (+ 120 cm) Dy (mit Call.-Epidermis).
 - 14. (+ 130 cm) Dy mit rub., moll., cusp.
 - 15. (+ 140 cm) Dy mit Call., rub.
- 16. (+ 150 cm) Dy mit cusp., rub., ox., Erica.
- 17. (+ 170 cm) rub., Call.
- 18. (+ 190 cm) rub., Call.
- 19. (+ 210 cm) Er. pol., Mol., Sph. spec.
- 20. (+ 230 cm) Er. pol., rub., Call., Aul. pal.
- 21. (+ 250 cm) Andromeda (oben cusp.)
- 22. (+ 270 cm) Sph. recurvum, cusp., Drep. fluit.
- 23. (+ 290 cm) Andromeda, rub., recurvum, 1 × Erica, cusp. 24. (+ 310 cm) rub., cusp., Ox., Drep. fluit., 1 × Er. pol., 1 × Rhynch.
- 25. (+ 330 cm) cusp., wenig Er. pol.
- 26. (+ 350 cm) Scheuchzeria, Sph. rec., cusp., Er. pol.
- 27. (+ 370 cm) Er. pol., cusp. (1/2), rec. (1/2), wenig Scheuchz.
- 28. (+ 390 cm) rub., med., wenig cusp., pap., Er. pol.
- 29. (+ 410 cm) med., rub. (1/10), cusp., pap. 30. (+ 430 cm) med., pap., cusp., Aul., pal.
- 31. (+ 450 cm) med. (3/4), pap, rub., cusp., recurvum, Erica, Call.
- 32. (+ 470 cm) pap., rub., rec., Call., 1 × imbr.

Chr. Brockmann-Wesermünde hatte die Güte einige Diatomeen der Proben 1—2 zu bestimmen. Es sind fast nur *Pinnularien* und *Eunotien* (eine Diatomeengesellschaft mooriger Gewässer) und zwar:

Eunotia praerupta v. bidens Eunotia lunaris

- ,, , , capitata ,, monodon v. bidens
- ,, gracilis

Pinnularia hilseana

Pinnularia brevicostata hemiptera

" nobilis " major

,, viridis

Gomphonema acuminatum

Zu Beginn der Moorbildung in Profil P 21 hat die Kiefer nur noch 72—73%, während sie in den obersten Proben der Bachmudde 91—90% besaß. Zwischen dem obersten Spektrum der Bachmudde und dem untersten Spektrum des Hochmoorprofils liegt also ein Zeitabschnitt, in dem hier sich kein Moor bildete.

Dafür erfolgten in diesem Abschnitt äolische Ablagerungen, Flugsande, die dann ja auch die Bachmudde überlagerten. Neuerdings habe ich auch diese Flugsande des Boreals einer Pollenanalyse unterworfen und zwar am Aschendorfer Untermoor. Dabei ergab sich während

des Kiefernabstiegs und gleichzeitigem Erlenanstiegs eine vorübergehende erneute Kiefernzunahme (auf 76%) und Erlenabnahme (auf 16%). Diese Bewegung, die auf eine kurze Unterbrechung der Versumpfung hinweist, ist noch eben in den beiden untersten Spektren von P 21 erfaßt. Während die Flugsandablagerung am Aschendorfer Untermoor aber noch bis zum Erlenmaximum andauert, ist sie an dieser Stelle schon fast zum Stillstand gekommen. Noch standen die Kiefern auf den höher gelegenen Flugsandfeldern und -rücken, doch in den Mulden dazwischen mischten sich überall kleine Erlenmoore mit Tümpeln bei. In diesen Tümpeln wuchsen nun See- und Teichrosen, an ihren Rändern auch Seggen, dort wo vordem trockener Kiefernwald gedieh. In dem angeschnittenen Tümpel des Profils P21 wurde zunächst 20 cm sandige Mudde und dann 20 cm Lebermudde mit reichlich Resten von Carices abgelagert. Am Ufer des Tümpels standen schon Erlen, und diese verursachten nun den rapiden Absturz der Kiefer von 73 auf 5 % und dann in Probe 4 auf 1 %. Gleichzeitig erreicht Alnus 93 %. Dieser Kurvenverlauf kommt mit großer Regelmäßigkeit in allen nordwestdeutschen Mooren vor und ebenso in denen am Grunde der Marschen- und Wattengebiete der Nordsee, wenn auch in der Regel die Erlenprozente niedriger bleiben. Mit Recht fragt man sich nach der Ursache dieses schroffen Wechsels. Ich halte es für ausgeschlossen, daß eine Klimaänderung die Ursache ist, es bleibt nur die Annahme eines raschen Grundwasseranstiegs infolge Senkung der Küste!

Aber auch die kräftig ausgebildete Erlenphase war nur von kurzer Dauer. Schon in den Proben 6-7 sinkt Alnus auf 38-27 % und Betula steigt dafür von 4 auf 47 % an. Den Wechsel einer Erlenphase in eine Birkenphase mit nachfolgendem Scheuchzerietum finden wir nicht allein im Unteremsgebiet, sondern auch an der Unterweser und in Westfalen sehr häufig wieder. Er ist das Kennzeichen der beginnenden Hochmoorbildung um S2. In denjenigen Hochmooren, in denen keine Erlenphase der Birkenphase vorherging (siehe z. B. Berumerfehn!) bildete sich unmittelbar über dem Birkentorf Wollgrastorf. Ausgenommen sind die schilfreichen Birkenwälder (so im Aschendorfer Untermoor), in denen sich ebenfalls ein Scheuchzerietum ausbreitete. Dieselbe Sukzession fand auch unmittelbar aus Seggen- und Schilfsümpfen (so im Nordteil des Aschendorfer Obermoores) statt. In solchen Fällen entstand in der Regel eine Scheuchz.-Menyanthes-trifol.-Soziation, während in den Birken-Erlen-Wäldern die Scheuchz.-Sph.-recur.-Soziation die Versumpfung herbeiführte. Das Scheuchzerietum ist also eine Gesellschaft, die Übergänge von eu-mesotrophen Gesellschaften in oligotrophe kennzeichnet. Der schroffe Wechsel des Scheuchzeria-Torfes in Erioph. rag. Torf in 75 cm Torshöhe ist wie auch im Obermoor als Folge der Austrocknung gegen Ende der 1. Moorphase anzusehen. Während dieser hat Quercus mit 33 % ihr Maximum erreicht. Die ihr vorherlaufende Lindenphase ist in dem Diagramm durch überrepräsentierte Alnus-Pollen verdeckt. Kurz nach dem Eichengipfel hat auch Corylus seinen 2. Höhepunkt erreicht. Und mit dem Abstieg der Hasel und erneuten Erlenanstieg beginnt dann in 110cm Höhe nach dem 2. Kieferngipfel (Pinus = 35 %) die 2. Moorphase. Gleichzeitig tauchen die ersten Fagus-Pollen auf, eine Erscheinung, auf die wir in allen Diagrammen

mit subatlantischen hohen Fagus-Prozenten stoßen. Ebenso tritt schon Picea vereinzelt auf. Beides Symptome der Klimaverschlechterung um S2. Auch die Eiche ist seit S2 im dauernden regelmäßigen Rückgang begriffen, eine Erscheinung, die (es handelt sich zum größten Teil um Quercus robur aller Wahrscheinlichkeit nach) ebenfalls auf kontinuierliche Klimaverschlechterung hindeutet. Der erneute Grundwassseranstieg nach S2 zu Beginn der 2. Moorphase macht sich weniger im Erlenanstieg als in dem Wechsel der Torfart bemerkbar. Am Ende der 1. Moorphase hatte sich aus dem Erioph.-vag.-reichen Moor ein Stillstandsmoor mit Andromeda polifolia gebildet, in dem Torfmoose an dieser Stelle ganz fehlten.

Die erneute Vernässung verursachte eine 30 cm mächtige Dy-Bildung. In diesem Torfschlamm sind zahlreiche gut erhaltene Sphagnum-Blätter (Sph. rubellum, cuspidatum, molluscum) abgelagert. Dieser Dy-Sumpf wurde schließlich durch Vaccinium oxycoccus und Sph. rubellum besiedelt. In der 2. Hälfte der 2. Moorphase gewannen Eriophorum polystachyon, dann Erica tetralix und zuletzt (Probe 21) Andromeda polifolia die Oberhand, sodaß das Moor wieder erneut mit einem

Stillstandskomplex bedeckt war.

Wir sind bei S3 angelangt, und kurz vorher begann die kontinuierliche Fagus-Kurve, von einer kurzen aber geschlossenen Picea-Kurve begleitet. Tilia (und Ulmus), die um diese Zeit nicht mehr regelmäßig auftreten, halten sich bei Esterwegen länger. Die Pinus-Kurve hält noch im ersten Drittel der 3. Moorphase, ebenso wie in der gesamten 2. Moorphase die Quercus-Kurve "umklammert". Es ist anzunehmen, daß dort, wo jetzt das Fagetum auf der Esterweger Höhe steht, damals Eichenwald mit Linden und Ulmen wuchs, in dem unterwärts gelegenen Gürtel des Heide-Eichenwaldes wuchs damals ein Eichen-Kiefern-Mischwald, aus dem dann in der 3. Moorphase durch Ausfall der Kiefern (bis auf geringe Reste) ein Heide-Eichenwald wurde. Dieser Ausfall der Kiefern setzt mit dem ersten Anstieg der Fagus-Kurve ein, und gleichzeitig beginnt auch die Carpinus-Kurve. Die Erle geht, von kleinen rückläufigen Bewegungen abgesehen, jetzt ständig weiter zurück. Das Erlenwaldareal war bis auf einen schmalen Streifen am Bruchwasser und an der Ohe von den mächtig aufwachsenden Hochmooren zurückgedrängt. Infolgedessen können wir aus der Erlenkurve diesmal den synchronen Horizont S 3 nicht ableiten. Wir setzen ihn deshalb analog den Erscheinungen bei S 2 an den Beginn der Vernässungszone des Vorlaufstorfes.

Dieser Vorlaufstorf besitzt hier die größte bisher in Nordwestdeutschland beobachtete Mächtigkeit, nämlich 125 cm. Er überlagert
unvermittelt eine Stillstandslage mit Andromeda als Sph.-rec.-Torf, dem
wenig Sph. cusp. und Drep. fluit. beigemischt ist. Das Eintreten von
Sph. recurvum für das sonst regelmäßig Vorlaufstorf bildende Sph. cuspidatum beweist die mesotrophen Anklänge, die in diesem Moorteil
noch aus der Erlenphase erhalten sind. Nach kurzem Stillstand, der die
Zweiteilung des Vorlaufstorfes durch eine Andromeda-reiche Lage hervorrief, setzen dann dieselben Vegetationselemente wie vor dieser Stillstandslage wieder ein, doch gewinnt nun Sph. cuspidatum (Probe 25)
die Überhand. In der Verlandung dieser Sph.-cusp.-Soziation schiebt

sich noch einmal die Scheuchx.-pal.-Sph.-rec.-Soziation ein. Sie wird durch die Erioph.-polyst.-Sph.-cusp.-Soziation verdrängt, in der sich noch einzelne Exemplare von Scheuchzeria halten, bis schließlich das Sphagnetum medii in derselben Ausbildung wie noch gegenwärtig in den Kolk- und Meerkomplexen die Verlandung abschließt. Stratigraphisch ließ sich diese mächtige Vorlaufstorflage etwa 100 m weit verfolgen, wo sie in durchschnittlich 30 cm mächtigen Sph.-cusp.-Vorlaufstorf überging. Wir haben hier also das Vegetationsschema eines Drogmeeres vor uns, das im Anfang der 3. Moorphase entstand. Es entstand genau über einer Mulde im Untergrund, die 70 cm tiefer als die Umgebung war. Das Wiederauftreten einer Vegetation mit mesotrophen Anklängen über dieser ursprünglich mit eutrophen Bildungen ausgefüllten Mulde bringt den Gedanken einer Wasserzirkulation von unten nach oben durch die Torfschichten, die C. A. Weber bekanntlich schroff ablehnte, von neuem nahe.

Eine ganz ähnliche Vegetation besaß bis vor einigen Jahren, in denen dort erst *Scheuchzeria* ausstarb, das Langener Meer in dem großen Hochmoorkomplex 20 km nördlich der Esterweger Dose.

Der Kurvenverlauf am Ende der 3. Moorphase ist durch die weitere Zunahme von Fagus bis 24 % und Abnahme von Alnus auf 39 % bestimmt. Gleichzeitig überschneidet Fagus die Quercus-Kurve. Die Ericae.-Kurve stürzt während der Vorlaufstorf bildung von 56 auf 4 % und hält sich entsprechend der nässeliebenden Soziationen des Sphagnetum medii auch im ferneren Verlauf niedrig (zwischen 5 und 16 %). Die Corylus-Myrica-Kurve fällt in der 3. Moorphase von 56 auf 10 %, dabei handelt es sich um die infolge Vernässung zugrunde gegangenen Myrica-reichen Stillstandskomplexe in den Randbezirken des Hochmoores. Äußerst sporadisch auftretende Myrica-Büsche haben sich selbst in den zentralen Hochmoorteilen bis zur Gegenwart erhalten.

S 4 ist durch die bekannte negative Schwankung der Fagus-Kurve und gleichzeitigem schwachen Erlenanstieg bestimmt. Die Schwankung der Alnus-Kurve dürfen wir an dieser Stelle als Sympton des Aufhörens der horizontalen Hochmoortransgression deuten. Die Rüllenbildung nimmt größere Ausmaße ein, gleichzeitig gehen die Sph.-imbr.-Bulte der Wachstumskomplexe in Call.-Sph.-imbr.-Bulte über. Das Tempo der Generation verlangsamt sich allmählich. Ebenso allmählich beginnen sich Stillstandskomplexe mit Erosionskomplexen im Gefolge vom Rande her auszubreiten. Gleichfalls beginnt die Schaftrift in den Sph.-imbr.-reichen Generationskomplexen den Garaus bereitet und das Wachstum auf die Meer- und Kolkkomplexe beschränkt. In den Generationskomplexen hat das Sphagnetum papillosi fast überall seine Herrschaft angetreten.

Während der 4. Moorphase steigt Fagus von neuem an und erreicht mit 36 % im obersten Spektrum ihr Maximum. Während dieses letzten Fagus-Anstiegs weicht Quercus schnell auf 7 % zurück. Da gleichzeitig Pinus, wenn auch nur schwach ansteigt, scheint es sich hier um den Beginn der "Kulturspektren" zu handeln. (Auch Alnus geht schneller zurück!). Carpinus behält bis zum Schluß, wo er 6 % besitzt,

seine schwache Anstiegstendenz. Hainbuchen wuchsen wahrscheinlich am Rande des Fagetum gegen den Heide-Eichenwald und bildeten hier die Übergangszone. Eine Entwicklung im Sinne der sogen. Klimaxtheorie vom Fagetum zum Heide-Quercetum ist nicht nachweisbar, vielmehr breitet sich das Fagetum bis zur Kulturspektrenzeit noch ständig aus. Da außerhalb des Buchenwaldes auch noch gegenwärtig ein Waldgürtel mit Heide-Eichenwald vorhanden ist, muß angenommen werden, daß die während des Fagus-Maximums verbliebenen Quercus-Prozente von dem Heide-Eichenwald herrühren und der Buchenwald (wie auch gegenwärtig noch) von einer Eichenbeimischung frei war. Dagegen finden sich heute noch in diesem Buchenwalde eingesprengt kleine Fichtenkolonien, und auch deren Entstehung läßt sich in den 4 obersten Spektren verfolgen.

Von der Wiedergabe und Auswertung einiger weiterer Profile am Bruchwasser, deren Lage aus der Übersichtskarte hervorgeht, wurde abgesehen, da es sich um Einzelprofile (Punktprofile) handelt und die Lagerungsformen derselben bereits bei der Besprechung ähnlicher

Profile in den Kapiteln 3-5 erwähnt wurden.

9. Kapitel.

Moorbildung und Küstenschwankungen.

Wie bereits mehrfach bei der Besprechung der untersuchten Moorprofile sowie ihrer Diagramme gesagt war, können wir in den meisten Diagrammen zu Beginn jeder Moorphase einen Alnus-Anstieg und am Ende jeder Moorphase einen Alnus-Abstieg feststellen. Trotzdem diese Erscheinung in ganz Nordwestdeutschland und anscheinend auch in anderen Moorgebieten Europas sehr gesetzmäßig verläuft, wurde ihr bisher doch keine besondere Beachtung gewidmet. Wie Vegetationsuntersuchungen im Emsgebiet ergaben, bilden sich Alneta stets bei steigendem Grundwasser auf trockenen (Wald- oder Heide-) Böden. Aus den Flachmooren entwickeln sich dagegen bei fallendem Grundwasser keine Erlenwald- sondern Heidegesellschaften. Es ist ohne weiteres verständlich, daß mit dieser Feststellung der Erlenkurve eine große Bedeutung zukommt, und so wurde diese dann mit Zuhilfenahme einiger anderer Symptome der Pollenbilder und Stratigraphie zur Gewinnung der synchronen Horizonte erstmalig benutzt. Ein Vergleich der übrigen nordwestdeutschen pollenanalytisch bearbeiteten Moorprofile zeigt dieselben Erscheinungen der Erlenkurve (mit einigen Einschränkungen, von denen bereits die Rede war, siehe Kapitel 10!) Bei den Erscheinungen des wiederholten Grundwasseranstiegs und -sinkens mußte der Zusammenhang mit den seitens der Küstengeologen H. Schütte und D. Wildvang bereits früher festgestellten wiederholten Hebungen und Senkungen der Küste gesucht werden. Bekanntlich wurden von H. Schütte auf Grund sehr sorgfältiger und umfangreicher Untersuchungen von Marschprofilen besonders im Unterweserund Jadegebiet 4 Senkungen und 4 Hebungen nachgewiesen. Diesen ausgedehnten geologischen Untersuchungen in jenen Gebieten stehen leider nur sehr wenig pollenanalytische Untersuchungen derselben Profile gegenüber. (Die wenigen pollenanalytischen Datierungen, die durch Overbeck veröffentlicht sind, gestatten keine endgültige Beurteilung).

Anders ist die Lage in den ostfriesischen Marschen. Wie die Mitteilungen B. Polaks aus der Umgebung von Amsterdam ergaben, sind hier die Lagerungsformen dieselben wie bei Emden, doch fehlen auch in den Niederlanden pollenanalytische Bestimmungen der Marschhorizonte bis zur Gegenwart völlig. Umso wichtiger sind die diesbezüglichen Untersuchungen D. Wildvangs in den Marschen bei Emden. Für sämtliche untersuchten Profile der ostfriesischen Hochmoore, der Marschen und des Inselgebietes führte der Verfasser die moorbotanischen Bestimmungen durch. Über alle Untersuchungen in diesen Gebieten wird D. Wildvang ausführlich berichten, sodaß auf die diesbezüglichen Arbeiten verwiesen werden muß, und an dieser Stelle nur einige wichtige Resultate, soweit sie den Zusammenhang von Hochmoorbildung mit Küstensenkungen erklären, besprochen werden.

Schon F. Arends erwähnte die Tatsache des Hochmoorvorkommens unter Marsch. B. Polak hat dann vor einigen Jahren zum ersten Mal ein botanisches Inventar dieser Ablagerungen veröffentlicht. Diese stimmen in den Ablagerungsformen mit den ostfriesischen überein. Um diese, wie die pollenanalytischen Datierungen kennen zu lernen, seien kurz einige ostfriesische Profile besprochen.

Berumerfehner Moor.

Es bildet mit einigen weiteren Hochmooren (Abelitz-Moor, Tannenhauser-, Meerhuser Moor) einen großen Hochmoorkomplex, der einer Talmulde, wie die Hochmoore des Nordhümmlings, entwachsen ist. Das Berumerfehner Moor ist am weitesten nach Nordwesten vorgeschoben und tritt bis auf etwa 8 km bis an die Küste der Nordsee heran. Von dieser ist es nur noch durch einen Geeststreifen und durch die dem abfallenden Geestrand aufgelagerte Marschlandschaft getrennt. (Nach D. Wildvang). Diese nahe Lage zur Küste muß das Pollendiagramm und die Stratigraphie des Moores zu einem scharfen Indikator für die Hebungen und Senkungen der Küste machen. Die Schwankungen der Erlenkurve sind dieselben wie in dem Profil vom Tannenhauser Moor bei Georgsfeld, wenn auch dort wegen geringerer Probenzahl nur grober und etwas lückenhaft. Diese Schwankungen haben in beiden Mooren denselben Anlaß. Während von Schmitz aber die Stratigraphie nur mangelhaft hinzugezogen wurde, konnten wir im Berumerfehner Moor mehrere wichtige Zusammenhänge derselben mit den Schwankungen der Alnus-Kurve ersehen. Das Moor beginnt bei S I (Siehe Profil P22) mit einer Birkenbruchwaldbildung über dem sandigen Untergrund. Die Pollenkurven bewegen sich genau so wie in den entsprechenden unteren Lagen im Krummen Meer (P 8) und im Barkenmeer innerhalb des Wilden Moores. Die hohe Birken- und die gleichzeitigen z. T. noch hohen Pinus-Prozente könnten eine Birken-Kiefernzeit (=Präboreal) vortäuschen, besonders auch deshalb, weil Quereus infolge Überrepräsentanz von Betula "fehlt". Der Kurvenverlauf von Alnus und Pinus belehrt uns ohne Zweifel, daß wir uns im Anfang der 1. Moorphase befinden. Die zu dieser Zeit mehrfach beobachtete vorübergehende Stockung im Versumpfungsverlauf ist pollenanalytisch im vorübergehenden Pinus-Anstieg auf 32% und gleichzeitigem Alnus-Rückgang auf 39%, stratigraphisch im Wechsel vom Birkenbruchtorf zu älterem Hochmoortorf in 20 cm Torfhöhe deutlich ersichtlich. Tilia erreicht kein deutliches Maximum, dagegen erreicht Ulmus ein solches mit 13% kurz vor dem Ende der 1. Moorphase, in der wir auch bei Bokel die erste Ulmenphase feststellten. Gleichzeitig ist Alnus rückläufig, um dann von S 2 (der 2. Pinus-Gipfel mit 31 %) wieder anzusteigen. Kurz vorher hatte das Wachstum des Moores, in dem auf dem Birkentorf Errioph, vag. und Sph. rubellum eine Rolle spielten, aufgehört, und "nackte" Soziationen mit Molinia und Erioph. polyst. hatten dasselbe bedeckt. Nun setzt unvermittelt eine Vernässung mit Soziationen des Caricetum rostratae sphagnosum darüber ein mit gleichzeitigem Alnus-Anstieg. Wie wir schon mehrfach sahen, tauchen um S 2 die ersten sporadischen Buchenpollen (wenn man von den selteneren Fagus-Pollen bei S I absieht) auf,

In der 2. Moorphase schwankt die Kiefernkurve nur wenig unter der Eichenkurve. Dann unternimmt Quercus aber einen kräftigen Vorstoß (bis S 3 hin), gleichzeitig läuft Alnus wieder zurück. Diese erneute Hebung am Ende der 2. Moorphase ist stratigraphisch durch Vorherrschen von Erica tetralix und Molinia-reichen Stillstandskomplexen, in denen auch Rhynchospora alba vorkam, auf dem Hochmoor nachweisbar. Die Ericac.-Kurve zeigt sowohl über der Mitte der I. wie der 2. Moorphase je einen deutlichen Höhepunkt.

Mit dem Einsetzen der 3. Senkung, die Alnus, wenn auch etwas schwächer, erneut ansteigen läßt, entsteht über dem Stillstandskomplex eine lebhafte Vernässung (mit Sph. cuspidatum in der Hauptsache, daneben besonders Carex Goodenoughi und Eriophorum polystachyon), die einen 30 cm mächtigen oberen Vorlaufstorf ablagern. Diese Sphcusp.-Soziation geht dann wie am Nordhümmling über die Sph.-papillosum-Zwischenstufe in Sph.-imbric.-Bulte über. In dieser 3. Moorphase erscheint Fagus (bei Berumerfehn etwas verspätet) und erreicht dann gegen Ende dieser Phase ihren ersten Gipfel, um dann vorübergehend wieder abzusinken. Wie wir schon früher sahen, ist der erneute Fagus-Anstieg für den Beginn der 4. Moorphase typisch. Gleichzeitig steigt Alnus erneut an. Den schwachen gleichzeitigen Betula-Anstieg lernten wir schon als Folge der Rüllenbildung kennen, die von S 3 an kräftiger einsetzt. Diese Rüllenbildung hatte auch in Berumerfehn zu Anfang der 4. Moorphase die Ausbildung von Call.-Sph.-imbr.-Bulten zu Folge, deren Verheidung hier aber bedeutend stärker als im Aschendorfer Obermoor war. Noch einmal um S 5 entsteht auf dem Berumerfehner Hochmoor ein Generationskomplex an dieser Stelle, doch kommt es nur noch zur Ausbildung von Sph.-pap.-Bulten über Sph.- cusp.-rec.-Soziation. Sph. imbricatum hat das Moor verlassen und am Ende der Moorbildung entsteht hiernoch einmal einer der für die langsamer generierenden Stillstandskomplexe typischen Sph.-rub.-Bulte. Fagus befindet sich im obersten Spektrum bereits im schnellen Rückgang, während Pinus ansteigt ("Kulturspektren").

Wichtig ist, daß die obere Kante des im Tannenhauser Moor bei Georgsfeld aufgefundenen altgermanischen Hakenpfluges mit dem Spektrum bei S2 abschließt. (Mitte des Atlantikums.)

Ähnliche stratigraphische Symptome und Pollenkurven zeigen die aus dem mittelostfriesischen Hochmoorgebiet von Wildvang untersuchten Profile von Wiesmoor und Kollrunger Moor, über die der Genannte veröffentlichen wird. Ferner ebenso daß 515 cm Hochmoor umfassende von Schmitz untersuchte Profil aus dem östlichen Hochmoorkomplex bei Oltmannsfehn.

Von den zahlreichen von D. Wildvang untersuchten Marschprofilen ist das Profil der Pilsumer Warf (P 23) dargestellt. Es handelt sich um ein typisches Marschprofil mit tiefem Untergrund und doppelten Wechsel von Moor zur Marsch. Bezüglich der Lagerungsverhältnisse dieses Pilsumer Profiles sei auf die ausführliche Darstellung bei Wildvang verwiesen. Das Profil reicht bis auf 7,53 m Tiefe unter Meeresspiegel herab und liegt nur 2 km von der heutigen Küste zwischen Dollart und Leybucht entfernt. Es beginnt mit S I an dieser Stelle auf schräg einfallender Geest mit dem absoluten Pinus-Maximum des Boreals und nur 10 % Betula, während letztere Art in den Geestmulden, so bei Berumerfehn und auch bei Langeoog und Spiekeroog, zur selben Zeit bis 60 % besaß. In der 1. Moorphase spielt sich dann ebenso wie bei Berumerfehn der Pinus-Abstieg und Alnus-Anstieg ab mit darauffolgendem erneutem Wechsel bei S 2, sodaß Pinus an diesem Punkte bei Pilsum sogar 43 % erreicht (Mitwirkung der "Auslese" bei dem Ferntransport). Im Gegensatz zum Berumersehn hat es hier die Eiche bei S 2 auf 28 % gebracht, sodaß wir annehmen können, daß in der Umgebung des B.-Moores schon Heiden vorherrschten.

Die erste Überflutung (der 1. Moorphase) hatte Pilsum nicht mehr erreicht, und wir sehen in der 2. Moorphase an derselben Stelle Alnus erneut ansteigen, wobei schließlich das Moorwachstum auf hört durch Tonüberlagerung. Das Moor wird also überflutet, doch nicht von dem salzigen und schlickhaltigen Wasser der Nordsee, sondern von einem schlickfreien Brackwasser, das wahrscheinlich durch Sturmfluten bis zur Oberfläche des Moores aufgestaut wurde. Es wuchs noch Schilf in dem Ton und es wurde eine 4,35 m mächtige Schlickschicht ("humöser Ton" im Profil) abgelagert. Doch muß sich diese Aufschlickung in einem seichten Wasser und in ruhigen Bahnen vollzogen haben. Die stürmische See lag immer noch in weiter Ferne, sodaß Sturmfluten noch nicht unmittelbar zur Auswirkung kamen. Interessant ist das Ergebnis der Diatomeenuntersuchung dieser Tonschicht. Es läßt erkennen, daß das Überflutungswasser anfangs nur einen geringen Salzgehalt aufzuweisen hatte, dann aber allmählich salzhaltiger wird und zuletzt wieder an Salzgehalt verliert. Ein oberes Brackwasser geht gemach in ein unteres, dann in ein brackig-marines und zuletzt wieder in ein oberes

Brackwasser über. Man sieht, der Meeresstrand rückt näher und weicht wieder zurück, mit anderen Worten, die anfängliche Senkung wird von einer nachfolgenden Hebung abgelöst. Diese führt dann schließlich zu einer abermaligen Landfestwerdung und zur Ablagerung der oberen Torfschicht (von — 1,83 m bis — 2,18 m)" (Wildvang).

Dieser so geschilderte Vorgang wirkte sich bis zur Inselkette hin aus, sodaß auch in den Profilen von Norderney und Langeoog noch die oberste Torfschicht bei S 3 abgelagert wurde. Während aber bei Pilsum die Überflutung sich erst in der 2. Moorphase auswirkte, kam sie bei Norderney schon am Ende der 1. Moorphase und bei Langeoog schon zu Anfang der 1. Moorphase zur Auswirkung. (Infolge der tieferen Lage des Geestuntergrundes). Sowohl bei Norderney, wie in der Umgebung von Pilsum sind aber bereits in der 1. Moorphase vorübergehende Überflutungen durch Toneinschlüsse nachweisbar.

Während der Hebung am Ende der 2. Moorphase lassen sich in allen diesbezüglichen Moorspektren "Ferntransporte" feststellen, und deshalb ist Pinus (siehe Pilsum P 23) in der oberen Torfschicht stets überrepräsentiert. Bei der Alnus-Kurve ist noch einmal eine schwache Aufwärtsbewegung ersichtlich, doch muß diese Kurve bei der dann einsetzenden erneuten Überflutung absinken (ebenso die Quercus-Kurve und die Corylus-Myrica-Kurve!). "Mit dem Beginn des Subatlantikums taucht der Boden dann abermals unter und erhält die obere Schlicktondecke. Auch diese wird anfänglich noch in einem seichten Brackwasser mit Schilfwuchs abgesetzt, und erst in der zutage tretenden Schicht macht sich durch das Vorhandensein von Seemuschelschalen und Sandschichten, sowie von Salzwasserdiatomeen der unmittelbare Einfluß der Nordsee geltend. Diese obere, rein marine Ablagerung ist von der tieferen, brackischen Tonschicht scharf abgegrenzt. (Bei 0,74 m). Aut gleicher Höhe liegt die Sohle des Warfes von Pilsum (S4). Zu dieser Zeit war das Gebiet also ohne Deichschutz bewohnbar, und erst in der Folgezeit setzte jedoch die Aufschlickung wieder ein, sodaß die Warfsohle nicht auf der Oberfläche des "Maifeldes" liegt, sondern in einiger Tiefe im Boden steckt. Erst die Errichtung widerstandsfähiger Deiche nach 1000n. Chr. brachte die Aufschlickung zum Abschluß". (Wildvang).

Die verschiedene Tiefenlage des festen Geestuntergrundes der Marsch brachte es natürlich mit sich, daß in unmittelbarer Nähe Moorablagerungen mit gleichzeitigen Tonablagerungen wechseln. An den Stellen, wo keine Überflutung in den beiden ersten Moorphasen einsetzte, so bei Abelitz, Uttum, Wolthusen und Hinteharsweg, bildeten sich Moore mit vorwiegenden Stillstandskomplexen aus Heidemooren, in denen Schlenken mit Molinia- oder Errioph.-pol.-Soziationen mit Heidebulten abwechselten. Falls nicht wie bei Pilsum unmittelbar über diese Moorbildungen der älteren Hochmoorzeit Ton abgelagert wurde, entstand ebenso wie in den Hochmooren über den Stillstandskomplexen bei S 3 ein Vorlaufstorf, entweder aus der Errioph.-pol.-Sph.-rec.-Soz. oder aus der Er.-pol.-Sph.-cuspid.-Soz. (reiner Sph.-cuspid.-Vorlaufstorf wurde in diesen Mooren nicht angetroffen). In der 3. Moorphase wuchsen dann ferner Heidemoore über diesem Horizont oder Hochmoore vom Aapa-Typ.

Dieser Hochmoortyp ist durch schnellwüchsige Sph.-imbricatum-Bulte gekennzeichnet. Das Fehlen der Sph.-cusp.-pap.-Zwischenstufen unterscheidet den Aapa-Typ von dem normalen generativen Hochmoortyp. Diese Sphagnum-Inseln waren von verschiedener Größe und wahrscheinlich unregelmäßig auf den Oberflächen der Heidemoore bei Emden verstreut. Zwischen ihnen stagnierte ebenso wie in den montanen Aapa-Mooren Skandinaviens das Oberflächenwasser einen großen Teil des Jahres hindurch und speiste die Sph.-imbr.-Bulte außer dem direkt auffallenden Regen dauernd mit soviel Feuchtigkeit, daß sie üppig gediehen. In diesen Moorlagen (so bei Uttum) ist von S 3 ab die Alnus-Kurve rückläufig infolge der Vernichtung der Alneta durch Hochmoorbildung oder Überschlickung (siehe auch Esterwegen P21). Dann erfolgt ein Verhalten in der rückläufigen Bewegung der Alnus-Kurve, worauf von S4 ab, infolge erneuter Senkung ein erneuter schneller Rückgang von Alnus (bei Uttum bis auf 18 %, Pinus gleichzeitig 40 %!) stattfindet. Sowohl bei Uttum, wie bei Emden-Wolthusen und Hinte-Harsweg kam die Überflutung erst nach S 4 zum Ausdruck als Tonüberlagerung. Dabei wurde gleichzeitig der jüngere Hochmoortorf, besonders in den Vorlaufstorfhorizonten mehrfach aufgespalten, hochgetrieben und die so entstandenen Zwischenräume mit eingeklemmten Tonbänken von geringer Mächtigkeit ausgefüllt. Diese Toneinlagerungen, die auch B. Polak von Amsterdam beschrieb, konnte D. Wildvang durch pollenanalytische Spezialuntersuchungen als "nachträglich" feststellen.

Nach den Datierungen H. Schüttes konnte auch das Moor der Harlebucht (im Kr. Wittmund) ungestört bis ungefähr um 1000 n. Chr. aufwachsen. Erst um diese Zeit, und vielleicht etwas früher, brach die Nordsee in dieses Gebiet ein, schuf den Harlebusen indem sie das Moor z. T. zerstörte, z. T. mit Schlick überdeckte. Hier ist die jüngere Marsch aus einem ehemaligen Hochmoorgebiet erst im Mittelalter entstanden.

10. Kapitel.

Übersicht über die Wald- und Moorentwicklung Nordwestdeutschlands.

In den vorigen Kapiteln wurden im ganzen 21 Profile aus dem Nordhümmlinger Hochmoorgebiet beschrieben (5 waren schon in der Veröffentlichung "Grenzhorizont und Vorlaufstorf" bekannt gegeben). Ferner sind 4 Profile von Hans Koch aus diesem Gebiete untersucht, deren Untersuchungsergebnis mir vorlag. In 6 weiteren Profilen aus Nordwestdeutschland wurden abweichende Lagerungsformen behandelt, und endlich am Beispiele zweier Küstenprofile der Zusammenhang zwischen Moorbildung und Küstenschwankungen. Von den weit über 100 bisher pollenanalytisch untersuchten Moorprofilen aus Nordwest-

deutschland, wurde bereits eine große Anzahl veröffentlicht, sodaß wir über die Waldentwicklung dieses Gebietes eine gute Übersicht besitzen. Insbesondere konnten in Küstenprofilen wichtige Rückschlüsse auf Überrepräsentanz der Koniferen-Pollen bei Ferntransport und über die Flugweite einzelner Pollenarten gezogen werden. Wenn trotz dieser großen Zahl untersuchter Moorprofile über die Moorstratigraphie und über den Vegetationsaufbau der Moore keine Klarheit geschaffen wurde, so liegt das einerseits an der weitgreifenden Vernichtung der natürlichen Hochmoorvegetation und den dadurch bedingten Mangel in der Kenntnis derselben, ferner aber in den Hemmungen, die die Grenzhorizontstheorie dem objektiven Erkennen der Moorstratigraphie verursachte. Es wurden erstmalig in Nordwestdeutschland 3 Linienprofile untersucht und damit der Beweis geführt, daß der Grenzhorizont nicht synchron ist. Bereits früher (1930) hatte Schröder bewiesen, daß die Theorien C. A. Webers über die Entstehung des älteren Hochmoortorfes und des sogen. "Grenztorfes" nicht zutrafen. Eine spezielle Untersuchung des Vorlaufstorfes in einem Nordhümmlinger Hochmoor ergab ebenfalls das Gegenteil der Weberschen Ansichten.

Die Vegetation der noch erhaltenen Nordhümmlinger Hoch- und Heidemoore wurde in dem 1. Bande dieses Werkes ausführlich geschildert. Mittels der angewandten Soziationsanalyse konnte der Aufbau der Moorkomplexe dargestellt werden, und ferner wurde der Versuch gemacht, die so gewonnenen Einheiten mit den subfossilen Vegetationseinheiten zu vergleichen. Dabei ergab sich das gesetzmäßige Zusammenfallen von 4 Alnus-Anstiegen mit 4 Vernässungszonen, die auf die Küstenschwankungen zurückgeführt wurden. Wenn auch stellenweise Anzeichen einer direkten Einwirkung dieser Küstenschwankungen auf die Moorbildung vorhanden waren, muß im allgemeinen dieser Zusammenhang als indirekt angesehen werden, und zwar so, daß bei jeder Küstensenkung entweder aus atmosphärischen Ursachen oder als Folge der Versumpfungen weiter Landstrecken eine Zunahme der Niederschläge erfolgte. Verfasser hält es für wahrscheinlich, daß der Rückstau des Niederschlagswassers bei sinkender Küste, der sich innerhalb der Flußgebiete beliebig weit ins Land hinein erstrecken kann, die Hauptursache der Hochmoorvernässungen ist, besonders auch deshalb, weil Klimaschwankungen im 4 maligen Wechsel analog den stratigraphischen Erscheinungen im Pollenbilde nicht vorhanden sind. Vielmehr ist nur eine allmähliche Klimaverschlechterung seit dem borealen Pinus-Maximum nachweisbar. Diese Klimaverschlechterung wirkt sich in den Diagrammen durch den allmählichen Rückgang der beiden wärmeliebenden Bäume Eiche und Erle aus (abgesehen von den geschilderten Ausnahmen in den Dünengebieten). Ferner in dem schnellen Rückgang der Hasel seit S 2. In der subfossilen Vegetation zeigt sie sich in dem Erlöschen "kontinental gefärbter" Moorpflanzen-

Im allgemeinen lag das Areal der Hochmoore seit der 2. Moorphase fest, d. h. eine spätere Transgression erfolgte nur noch wenig oder gar nicht mehr.

Die oben erwähnte Klimaverschlechterung hatte die Umstellung der Hochmoore mit vorwiegenden Stillstandsund Erosionskomplexen in solche mit raschwüchsigen Generationskomplexen zur Folge, und zwar geschah diese Umstellung zu verschiedenen Zeiten seit dem Beginn der 3. Moorphase. In den Hochmoorzentren ist diese Umstellung in der Regel bei S 3 erfolgt, (über Vorlaufstorf hinweg) an den Hochmoorrändern vielfach erst bei S 4. Die Abhängigkeit dieser Umstellung von einer Vernässungsphase zeigt außerdem, daß unsere Hochmoore sich schon im Randgebiet der ombrogenen Moorregion Nordeuropas befinden. Große Moorgebiete mit vorwiegenden Stillstandskomplexen (Heidemoore vom subsoligenen Typ) haben diese Umstellung bis zur Gegenwart nicht erfahren.

Während der 3. Moorphase bildete sich in den Gebieten, die unmittelbar in den Überflutungsbereich der Senkung kamen, ein generativer Moortypus, der von dem normalen ombrogenen Hochmoortyp mit gewölbter Oberfläche, Rüllen und Laggs abweicht und größte Ähnlichkeit mit dem montanen Aapa-Typus (Inselhochmoore) des Nordens hat.

Fast alle Moorbildungen der I. Moorphase sind eu- oder mesotrophen Charakters. Ihre infraaquatische Ablagerung verrät das um diese Zeit noch fortwirkende aride Klima des Postglazials. Allmählich gehen die Braunsandböden des ariden Klimas in die Bleichsandböden des humiden Klimas über, während gleichzeitig die Hochmoore ihr Wachstum beginnen.

In der folgenden Übersicht sei kurz auf einige Moorprofile Nordwestdeutschlands eingegangen.

a) Hochmoorkomplex der Grenzmoore zwischen Ostfriesland u. Oldenburg. (Uplengen).

Aus diesem langgestreckten Moorkomplex sind 4 Profile dargestellt. Im Nordteil liegen das Spolsener, Stapeler, Basenmeers- und Lengener Moor, von denen letzteres in seinen zentralen Partien bis zur Gegenwart unberührt war. Leider fehlt wie auch im Profil des Spolsener Moores eine feinere stratigraphische Bearbeitung (beim "Eriophorum-Torf" besonders die Angabe, ob Er. vaginatum oder Er. polystachyon, serner sind Sphagnum-Arten nur selten angegeben). Die Moorbildung beginnt ebenso wie im Spolsener Moor kurz nach S 2. Die hohen Quereus-Werte, besonders im Spolsener Moor sind für das ganze Oldenburger Ammerland typisch. Fagus ist vorübergehend schon stets bei S 2 vorhanden, und kurz vor diesem Horizont befindet sich in allen Profilen aus diesem Gebiet ein kräftig ausgebildetes Tilia-Maximum, welches stets nach dem ersten Quercus-Maximum folgt und für das Ende der 1. Moorphase sehr charakteristisch ist. Bei Südgeorgsfehn erreicht Tilia sogar 23%, sodaß wir auch hier wieder geschlossene Lindenbestände zu dieser Zeit annehmen müssen. In allen in der Übersichtszeichnung dargestellten Moorprofilen beginnt das jüngere Hochmoor erst bei S 4. (Ebenso bei Oltmannsfehn westlich des Spolsener Moores.) In allen Profilen fehlt infolgedessen die für die 3. Moorphase typische Vorlaufstorfbildung, am Grunde des Klauhörner Moores ist sie jedoch angedeutet, und im Südgeorgsfehner Moor wird sie entsprechend der liegenden mesotrophen Moorschichten durch einen Scheuchzeria-Menyanthes-Torf vertreten. Es ist immerhin möglich, daß eine Vorlaufstorflage innerhalb zersetzter Schichten in den Profilen des Lengener und Spolsener Moores von dem Untersucher übersehen ist. (Die Signatur gibt nämlich auffälligerweise in diesen Horizont "älteren Hochmoortorf" ohne Einschlüsse an). Im Lengener Moorprofil wird außerdem als einzigster Fall "typischer Grenztorf" mit beiderseitiger scharfer Abgrenzung erwähnt. Nach dem Diagramm gehört er in die 2. Hälfte der 3. Moorphase, die zum Subatlantikum gezogen werden muß. Dieselbe Erscheinung lernten wir auch schon im Profil Po aus dem Aschendorfer Obermoor kennen. Ebenso ist die Mullwehe bei Rühler Tvist zur selben Zeit entstanden. Der sogen. "Grenztorf" gehört also ebenso wie der "Vorlaufstorf" zur 3. Moorphase, doch ist der Vorlaufstorf regelmäßig am Beginn, der Grenztorf gegen Ende dieser Phase entstanden, als eine erneute Hebung stattfand. In vielen nordwestdeutschen Hochmooren, besonders in den kolkreichen Mooren, war um diese Zeit schon die Bildung lebhaft wachsender Generationskomplexe im Gange. Während im Spolsener Moor die Quereus-Kurve seit S 3 dauernd zurückgeht, erreicht sie im Lengener Moor noch um S 4 ihr (absolutes) Maximum. Wie wir schon sahen, ist diese Erscheinung auf die Bildung der Heide-Eichenwälder der oligotrophen Sandböden zurückzuführen. Im selben Zusammenhang müssen auch die höheren Fagus- und Corylus-Werte im Spolsener Moor (lehmige Böden der Umgebung!) gewertet werden. Da in Ostfriesland und im Emsland Sandböden häufiger sind als lehmige Böden, trifft man ähnliche Erscheinungen wie am Lengener Moor hier viel häufiger als beispielsweise im Unterweser- und Unterelbegebiet an. Damit sind alle diesbezüglichen Schlußfolgerungen der Frankfurter Autoren Overbeck, Schmitz, Schubert und H. Koch als hinfällig zu betrachten.

Während der 2. Moorphase ist die *Alnus*-Kurve ebenso wie bei Esterwegen (P 21) unverändert in gleicher Höhe geblieben. Seit der 3. Moorphase ist die *Alnus*-Kurve nach vorübergehendem Anstieg in ständigem Rückgang begriffen.

Das Profil aus dem Lengener Moor ist deshalb besonders interessant, weil unmittelbar westlich desselben im Randgebiet dieses Hochmoores (Stapeler Moor) ein Bohlweg aufgefunden wurde und von dieser Stelle ein Moorprofil durch Koppe und Kolumbe pollenanalytisch bearbeitet wurde. Dabei entfällt der Bohlweg genau auf S4. (Siehe auch Zeichnung!). Im Pollenspektrum dieses Horizontes ist von geringen Schwankungen der Alnus- und Pinus-Frequenz abgesehen, völlige Übereinstimmung mit dem Profil vom Lengener Moor vorhanden. Ebenso wie bei dem Lengener Moorprofil schließt dieser Horizont einen stark zersetzten (Eriophorum-) Torf nach oben ab. Der sogenannte "Grenztorf" der Hebung der 3. Moorphase. Darüber lagert ein Sphagnum-Torf mittlerer Zersetzung in dem Sph. imbricatum vorkommt, und der in seinen oberen 4 Spektren die charakteristische schnelle Abnahme von Alnus in der 4. Moorphase zeigt. Zur Bohlwegkonstruktion wurde an dieser Stelle Birken- und Kiefernholz ver-

wandt, also Holzarten minderen Wertes. Gleichzeitig ist damit die Anwesenheit von *Pinus* in der Umgebung zu dieser Zeit auch durch Holzfund erneut unter Beweis gestellt. Der 2., von Schubert pollenanalytisch untersuchte Bohlwegfund im "Langen Moor" an der Unterelbe gehört auffälligerweise auch demselben Horizont S 4 an, und damit besitzen wir aus unserem Gebiet einen zweiten Beweis für die Tatsache, daß um diese Zeit die Bewohner der Umgebung die Moore für passierbar hielten, während das später nicht mehr der Fall war. Auf Grund der Wurtenforschung können wir schon um diese Zeit eine ziemlich dichte Besiedlung ganzer Landstriche annehmen.

In den Randgebieten des gesamten 25 km langen und 4 km breiten Uplenger Hochmoorkomplex finden sich unter Moor stattliche Reste von Wäldern. So wurden im Ihorster Moor auch Eibenbäume angetroffen, worauf schon der Name hindeutet (Ibe = Eibe). Diese Eiben wiesen deutliche Hiebmarken von Steinbeilen auf. Auch wurden im südlichen Teile des Hochmoorkomplexes (Augustfehner Moor) noch im Jahre 1933 wieder eine Urne mit Leichenbrand in gut 1 m Tiefe im Torf gefunden. Im Moor am ehemaligen Uhlenmeer daselbst wurden schon früher Teile eines Bohlweges beim Torfstechen angetroffen. Wahrscheinlich handelt es sich um die Fortsetzung des oben genannten Bohlweges bis ins Oldenburgische hinein. Ferner wurden Bohlwege bei Groß-Sander, Südgeorgsfehn, Oltmannsfehn und Meinersfehn angetroffen. Alles Beweise der ehemaligen Besiedlung der Umgebung dieses Hochmoores. Wenige Kilometer von Apen im Südteil des Hochmoorkomplex fanden Torfstecher im Sommer 1933 zwei Wagenräder und eine darüber liegende Planke unter dem Moor. Die Räder gehören zu einem altgermanischen Wagen, sind Speichenräder von einem Meter Durchmesser und aus Eichenholz hergestellt. Die gebogenen Felgenstücke sind miteinander durch hölzerne Zapfen verbunden, die in je zwei gegenüberstehende, tiefe und gut gearbeitete Bohrlöcher passen. Eiserne Reifen oder Nägel waren nicht vorhanden. D. Wildvang untersuchte die Fundstelle und entnahm dem Moor auch eine Probenreihe. Dabei stellte er fest, daß es sich um einen zusammengebrochenen Wagen handelte, den man hier hatte stehen lassen. Die Moorbildung setzte an dieser Stelle mit S 3 ein und besitzt bei — 90 cm zunächst sandige Mudde, die in Laggtorf mit Carex Goodenoughi und Erioph. polyst. übergeht. Diese untersten 20 cm werden durch eine dünne Lage Vorlaufstorf (Erioph.-pol.-Sph.-cuspidatum-Soz.) überdeckt und entwickeln sich zunächst zu einer Erica-tetralix-Sph.-papillosum-Soz., die dann in eine zersetzte Lage (analog dem Grenztorf) mit Erioph. nolyst. übergeht. Diese nackte Erioph.-pol.-Soziation ist typisch für fortgesetzte Witterungseinflüsse bei Hebung des Bodens! Mit S4 wird sie durch Generationskomplexe mit Sph. papillosum und Sph. rubellum abgelöst.

Im ostfriesischen Teile des Hochmoorkomplexes wurden im Südgeorgsfehner Moor 2 km östlich von Jübberde in demselben Jahre ebenfalls von Wildvang eine Probenreihe entnommen. Hier datiert der Beginn der Torfbildung mit S 2. Am Grunde des Moores wurden an dieser Stelle Reste eines ehemaligen mächtigen Waldes aus Eichen, Kiefern, Birken und Erlen beobachtet. Wir haben hier also noch einen

typischen Eichen-Kiefernmischwald der 1. Moorphase vor uns, der bei S 2 durch die einsetzende Versumpfung in einen Erlen-Birkenbruch umgewandelt wurde. (Siehe auch Kayhausen). Die untersten Schichten gehören zu einem langsam wachsenden Grassumpf innerhalb eines Eichenmischwaldes. Im humösen Sand liegt noch der 2. Pinus-Gipfel (=S2), und in dem Grasmoor treten noch die eutrophen Versumpfungstorfmoose Sph. recurvum und Sph. cymbifolium neben Drepanocladien zwischen Gräsern auf. Der Eichenmischwald besitzt 50 % und Alnus hat dagegen nur 15-26 %. Die Linde steigt in den beiden untersten Proben von 4 auf 30% an und beweist, daß wir hier, ebenso wie bei Kayhausen um S 2, geschlossene Lindenbestände hatten. (Keine selektive Pollenzersetzung!) Ebenso schnell fällt Tilia wieder und Alnus steigt auf 70 % (2. Senkung) an. Die Hebung während der 2. Moorphase macht sich zunächst durch Ausbildung eines Birkenbruches und darauffolgendem Wollgrashorizont (ebenso wie bei Kayhausen) bemerkbar. In diesem Wollgrasmoor dominierten Eriophorum vaginatum und Molinia. Daneben fand eine schwache Generation durch eine Aulacomnium palustre-reiche Variante der Erica-tetralix-Sph.-imbricatum-Soziation statt. Die erneute Senkung bei S 3 zeigt sich durch Ausbildung der Scheuchzeria-Menyanthes-trifoliata-Soz., die beweist, daß der mesotrophe Charakter des Moores noch nicht aufgehoben war. Gleichzeitig beginnt die Ausbreitung der Buche, die mit 34 % in 70 cm Tiefe ihr Maximum besitzt und dann rückläufig wird. Während der 3. Moorphase herrschen Calluna- und Erioph.-polyst,-reiche Stillstandskomplexe vor, in denen eine schwache Generation durch die Ericatetr.-Sph.-papill.-Soziation vorhanden war. Mit S 4 ändert sich schlagartig der Charakter der Vegetation, in dem Elemente des Sphagnetum medii auftreten. Zunächst Sph.-rubellum-Bulte (bei -40 cm). Dann während Pinus bis 38 % (= Kulturspektrum) ansteigt, bildet sich an dieser Stelle ein Kolkkomplex mit Vaccinium oxycoccus, Drosera-Arten, Calliergon stramineum, Aulacomnium palustre, Polytrichum strictum, Sphagnum rubellum und Sph. medium, ein Zeichen der spätmittelalterlichen, erneut einsetzenden Vernässung.

Auf der Übersichtstafel der Uplenger Moore sind ferner noch 2 Moorprofile aus der Auricher Gegend eingetragen. Nr. 5 stellt ein Moorprofil bei Fahne dar, an dessem Grunde eine Bronzespitze gefunden wurde. Eine Datierung auf Grund dieses Fundes, dessen Typus in sämtlichen bronzezeitlichen Perioden vorkommt, ist nicht möglich, zudem wurde der Fund in schräger Lage gemacht, was den Gedanken nahebringt, daß die Spitze beim Wurf auf dem Jagdgang im Bruchwald sich tiefer in den weichen Boden eingebohrt hat. Diese schöngeformte bronzezeitliche Spitze (14 cm lang) und die in der Nähe schon früher unter dem Moor aufgefundenen Feuerstätten deuten auf bronzezeitliches Kulturgebiet hin. Auch hier beginnt die Moorbildung bei S 2, am Grunde fanden sich neben Holzsplittern von Alnus auch solche von Pinus. Dann bildete sich ein Erlen-Birkenbruchwald mit Drepanocladien und Phragmites aus, in dem zuerst Erlen und später Birken vorherrschen. Dieser Bruchwald wurde durch einen Kräuter-reichen Braunmoossumpf erstickt. In diesem Sumpf wuchsen neben Erioph. polyst. und Phragmites-, Bryum- und Polytrichum-Arten und Aulacomnium palustre. Daraus entwickelt sich eine Androm.-polif.-Sph.medium-Soziation, die bei fortgesetzter Hebung (unmittelbar bei S 3)
"nackt" wurde. Zu Beginn der 3. Moorphase entwickelte sich die
Erioph.-pol.-Sph.-cusp.-Soz., in der sich bald Sph.rubellum, Sph. medium
und Drepanocladus fluitans einmischten. Die Ablagerungen verfelen
aber wieder der Zersetzung, und Stillstandskomplexe mit Calluna,
Erioph. polyst., Molinia und Rhynchospora alba bedeckten im 2. Teile
der 3. Moorphase das Moor. Bei S 4 setzte erneut die Erioph.-pol.Sph.-cusp.-Soziation ein, die aber diesmal erhalten blieb und über die
Sph.-papillosum-Zwischenstufe sich zu Calluna-Sph.-imbricatum-Bulten
entwickelte, ein Vorgang, der sich in der 4. Moorphase noch ein 2. Mal
wiederholt, dabei bis zur Bildung reiner imbricatum-Bulte führte, die
dann aber von einem Bultsphagna-Gemisch der 3 Arten Sph. medium,
Sph. rubellum und Sph. papillosum (um S 5) abgelöst wurden.

Während bei Fahne sich die Alnus-Kurve in der 4. Moorphase zwischen 32 und 54 % hält, hat sie um diese Zeit in dem 2. Profil aus den Auricher Hochmooren (Nordmoor bei Neugaude, einen Aufstieg von 20 auf 40 % und danach einen Abstieg auf 18 % zu verzeichnen. Diese geringe Alnus-Frequenz ist auf das rasche Aufwachsen der Hochmoore in der Umgebung zurückzuführen. Das Profil liegt nicht weit ab vom Rande der ehemaligen Harlebucht, die erst im Mittelalter durch die einbrechende Nordsee aus einem ausgedehnten Hochmoorgebiet durch Zerstörung in Marsch verwandelt wurde. Die Moorbildung beginnt hier in der 2. Moorphase, und während der 3. Moorphase sinkt die Alnus-Kurve nach vorübergehendem Anstieg schnell ab. Stratigraphisch bemerken wir den Wechsel vom Bruchwald zu "Carex-Sphagnum-Torf" (leider fehlen Angaben über Arten). Mit S4 beginnt ein Sphagnum-Torf mittlerer Zersetzung mit gleichmäßig hohem Eriophorum-Anteil. Während vorher aber noch Sph. imbricatum (im Carex-Sphagnum-Torf) genannt wurde, scheint in der 4. und 5. Moorphase nur Sph. papillosum vorhanden gewesen zu sein. Die Eiche nimmt in der 3. Moorphase auch hier stark zu (Ausbildung des Heide-Eichenwaldes). Die starke Zunahme von "Corylus" auf 40% in der 3. Moorphase deutet auf hohen Myrica-Anteil hin.

b) Hochmoore an der Unterweser.

Aus diesem Gebiet wurden von Erdtmann, Schröder und Overbeck bereits über 30 Profile veröffentlicht. 2 derselben stammen aus dem Oldenbroker Moor, einem Hochmoorkomplex mit Marschuntergrund am westlichen Ufer des Wesertales in einem alten Weserdelta. Die Entstehung dieses Hochmoores wird durch 2 Profile Overbecks von 610 cm und 650 cm Gesamtmächtigkeit erläutert. Darnach bildete sich in den tiefsten Teilen des Moores zunächst ein Erlenbruchwald, der noch zur 1. Moorphase gehört. Im zweiten Profil ist diese Moorphase nur noch im "humosen Sand" der Basis enthalten. Der 2. Pinus-Gipfel, dessen Anstieg in beiden Diagrammen in den untersten Spektren ersichtlich ist, hat Werte um 30 %. Während Pinus abfällt, steigt Alnus gleichzeitig an. Die dünne Lage von "Eriophorum" und Sphagnum imbricatum stammt noch aus der Hebung der 1. Moor-

phase, und stratigraphisch tritt dann die erneute Senkung durch die plötzliche Überlagerung von Phragmites-Torf hervor. Dieser ist im Sietland der Altweser in wechselnder Mächtigkeit abgelagert und wurde dann von ebenfalls verschieden mächtigem Flußton überdeckt. (In den beiden Profilen 200 bzw. 250 cm stark). Während dieser Überflutung zeigt sich im Pollendiagramm die für diese Ablagerung charakteristische Überrepräsentanz der Koniferen-Pollen, doch tritt in den obersten Phragmites-reichen Tonschichten wieder das normale Pollenbild anstelle des gestörten. Diese oberste Tonschicht kennzeichnet dann die Hebungsmarke der 2. Moorphase. Mit dem Beginn der kontinuierlichen Fagus-Kurve entsteht über dem Phragmites-Torf ein Eriophorum-Torf. (3. Moorphase). Seit dieser Zeit ist das Moor von Überflutungen frei geblieben, eine Folge der Verlagerung des Weserbettes weiter nach Osten. Die Umstellung des älteren Torfes in den unzersetzten jüngeren Hochmoortorf (mit Sph. papillosum und Sph. imbricatum) ist im Profil I ungefähr in der Mitte der 3. Moorphase, im Profil II erst zu Anfang der 4. Moorphase erfolgt. Dieser Unterschied entspricht dem Unterschiede in der Enfernung von der Wesermarsch (im Profil II 2 km weiter südwestlich zum Geestrande hin) und auch der Differenz der Kleiunterlagen (320: 280 cm). Interessant ist nun das Profil I besonders deshalb, weil 10 cm unter dem synchronen Horizont S 4 ein Fund von 28 Bronzefibeln gemacht wurde, die aus der Zeit zwischen 200 und 300 n. Chr. stammen, was für den synchronen Horizont S4 ein ungefähres Datum von 400 nach Christi ergäbe. Um diese Zeit lassen sich auf Grund der Wurtenforschung die Anzeichen der erneuten 3. Senkung wahrnehmen. Der Fund der Bronzefibeln ist also mit der Anlage der beiden pollenanalytisch untersuchten Bohlwege im Stapeler Moor und im Langen Moor (Unterelbe) gleich zu setzen.

Aus dem Hochmoorgebiet östlich der Weser sind mehrere Moorprofile durch Schröder und Overbeck untersucht, die wichtige Rückschlüsse auf die Moorentstehung dort tun lassen. Aus dem Bremer Blockland stammen die beiden Profile "Wümmebrücke" und "Am Kanal bei Oslebshausen". Beide zeigen uns die Entwicklung des Flachmoores zwischen dem flußbegleitenden Dünenzug (Niederterasse) und der Wümme. Während das südliche Profil "Am Kanal bei Oslebshausen" 445 cm Torf umfaßt, so besitzt dasselbe an der Wümmebrücke nur 310 cm Torf. Im südlichen Profil findet sich am Grunde des Moores eine 30 cm mächtige tonige Mudde aus der Zeit vor dem borealen Pinus-Maximum. Dieselbe geht dann in einen 370 cm mächtigen Erlenbruchtorf über, dessen Bildung durch sämtliche 4 Moorphasen fortlief. Dabei lassen sich aber 4 Alnus-Anstiege und 4 Alnus-Abstiege im Pollendiagramm feststellen, sodaß die Bildung des Erlenbruchtorfes entsprechend dem Phasenwechsel 4 mal ihre Intensität wechselte. In der 1. Moorphase erreicht Pinus noch an 27 %, am Ende der 2. noch 25 % und in der 3. Moorphase sogar noch 37 % mit folgendem Birkenmaximum. Wir müssen also annehmen, daß die Kiefer (z. T. mit Birke) 3 mal am Rande des Flachmoores infolge vorübergehender Austrocknung Boden gewinnen konnte. Mit jedem Kiefernoder Kiefernbirkenanstieg steigt auch die Corylus-Kurve, sodaß die Wahrscheinlichkeit Boden gewinnt, daß es sich hierbei ebenfalls um

Myrica handelte. Um S 2 zeigen sich wie in den meisten nordwestdeutschen Diagrammen die regelmäßig auftretenden Picea- und Fagus-Pollen. Fagus bleibt ständig unter 10 % und "verschwindet" während ihres vorübergehenden Abstieges ganz, um erst bei S 4 wieder aufzutauchen, während Alnus erneut stark ansteigt und schließlich in der 5. Moorphase Flußtonablagerung den Erlenwald überdeckt. Die starke Kiefernzunahme am Ende der 3. Moorphase läßt auch eine Datierung des nördlichen Profils Wümmebrücke zu. Dieses 310 cm mächtige Moor ist erst in der 2. Moorphase entstanden, und die Senkung zu Anfang der 3. Moorphase bringt eine Ton- und Phragmites-reiche Schicht innerhalb des Erlenbruchtorfes zur Ablagerung. Ein Beweis der flußnahen Lage (zur Wümme). Die Erlenkurve dieses Profils zeigt nur geringe Schwankungen um 60 %. Hier am Flusse war der Erlenwald also lichter und von Sumpfgrasformationen unterbrochen. Der Unterschied der Flachmoorprofile an der Unterweser von denen an der Unterems, in denen bereits am Ende der 1. Moorphase Alnus aus den Flachmooren selbst verschwindet, ist in die Augen fallend. Ebenso das spätere Auftreten der Kiefer, die an der Unterems ebenfalls seit der 2. Moorphase die Moore verlassen hat.

Ganz ähnliche Verhältnisse wie im Bremer Blockland zeigen sich im Königsmoor, das der Achimer Geest vorgelagert ist, mit dem Unterschiede, daß in diesem Moorgebiet während der 3. Moorphase über dem Erlenbruchtorf Hochmoor entsteht. "In die Bruchwaldbildung des Atlantikums schiebt sich ein Horizont starker Vernässung mit Ausbildung eines Phragmitetums ein, und es ist sehr auffällig, daß diese sekundäre Vernässungsphase zeitlich wieder mit den entsprechenden Schilf- und Seggen-reichen Torfbildungen in den Randgebieten der Zevener Geest zusammenfällt" (Overbeck). Es handelt sich nach den Diagrammen um Vernässungszonen zu Beginn der 2. Moorphase, die also auch hier wie an der Unterems nachweisbar sind. Von den untersuchten Randmooren der Zevener Geest (Hochmoore an der Hamme und Wörpe) sind in der Übersicht der synchronen Horizonte Nordwestdeutschlands die beiden Profile vom Weinkaufsmoor und Bergedorf dargestellt. Die Hochmoore südlich der Wörpe (Profile von Dannenberg, Buchholz, Huxfeld und Weinkaufsmoor) beginnen sämtlich schon zu Anfang der 1. Moorphase oder z. T. schon früher mit eutrophen Lagen und weisen den Kontakt zwischen älterem und jüngeren Hochmoortorf während der 2. Hälfte der 3. Moorphase oder zu Beginn der 4. Moorphase (so z. B. Weinkaufsmoor) auf. Im Fagus-Maximum kommen je nach der Nähe zum Geestrande Unterschiede zwischen 12 und 30 % vor. Die Alnus-Kurve zeigt bei den Senkungen und Hebungen deutliche Ausschläge und ist infolge der günstigen westlichen Lage der Erlenpollensender stets sehr hoch. Von S4 ab macht sich in allen 4 Profilen ein schneller Alnus-Rückgang (Überflutung der Erlenwälder) bemerkbar.

In dem Hochmoorgebiet zwischen Wörpe und Hamme wurden durch Schröder 6 Moorprofile untersucht. Auch in diesen Profilen liegt der Kontakt in der Regel zwischen S 3 und S 4, nur im Profil von Seehausen beginnt der jüngere Hochmoortorf schon zu Anfang der 3. Moorphase. In diesem und in dem Bergedorfer Profil bei Worps-

wede ist Fagus schon kontinuierlich seit der 2. Moorphase vorhanden, und bei Worpswede in unmittelbarer Nähe des Pollensenders Weyerberg erreicht Fagus ein Maximum von 40 %, um dann schnell zurückzugehen (Rodungszeit!). Im Profil Worpswede besitzt die Ericaceen-Kurve entsprechend der Horizonte S I—S 3 3 Maxima. In dem am nächsten zur Hamme gelegenen Moorteil Wörpedahl fällt wieder der starke Rückgang von Alnus bis auf 20 % bei S 5 auf. Im Tarmstedter Moor nahe der Zevener Geest die länger anhaltenden hohen Pinus-Prozente während des Atlantikums. In den Profilen von Worpswede und Tarmstedter Moor beobachteten wir ebenso wie an der Unterems den kräftigen Quercus-Anstieg in der 3. Moorphase.

Die Ausführungen über die Moore an der Unterweser mögen gezeigt haben, daß der Grenzhorizont auch dort nicht synchron ist und Fagus abgesehen von ihren Kerngebieten, regelmäßig seit S 3 auftritt.

c) Hochmoore an der Unterelbe.

Dieses Gebiet wurde von E. Schubert bearbeitet. Sch. konnte eine Reihe von archäologisch datierbaren Funden mit den Pollendiagrammen in Zusammenhang bringen. So die Obenaltener Moorleiche nach ihren Begleitfunden auf die Zeit um 300 nach Christi. Es handelt sich um den Beginn der 4. Moorphase. Ferner einen Steindolch aus der jüngeren Steinzeit aus der Zeit um 3000 vor Chr. in einem Spektrum kurz nach S 2, und einen Bronzefund aus dem Moore bei Minstedt auf ein Spektrum im ersten Drittel der 3. Moorphase. Dieser Bronzefund ließ sich auf die Zeit von 1400—1200 vor Chr. einengen. Der Ausschlag der Alnus-Kurve ist in den Diagrammen wieder deutlich zu verfolgen, doch überschreitet Fagus infolge des Vorherrschens von Lehm- über Sandböden stets die Quercus-Kurve.

d) Hochmoore in Drente.

Diese Hochmoore, die den südwestlichen Teil des Bourtanger Gebietes bilden, erstrecken sich von der Reichsgrenze östlich bis zum Hondsrug, einem diluvialen langgestreckten Rücken, dessen Kern präglazialer Entstehung ist. Dieses Gebiet wurde geologisch von J. Visscher untersucht. Der nördliche Teil dieses Hochmoorkomplexes, der in 12-14 m über dem Meeresspiegel liegt, wird von Flachmoor-(Braunmoos)-schichten unterteuft, die sich nach dem Diagramm van Dobbens anscheinend bis zum Ende der 1. Moorphase seit dem frühen Boreal bildeten. Der südliche Hochmoorteil (14-16 m über Meeresspiegel) entstand in der 2. Moorphase aus einzelnen Lachen und Seen, die sich schon früher gebildet hatten. Die Vegetation des älteren und jüngeren Hochmoores besaß große Ähnlichkeit mit derselben am Nordhümmling. Visscher versucht 3 Stubbenhorizonte zu unterscheiden und diese mit den Wildvang'schen Überflutungsperioden in Zusammenhang zu bringen, ein Versuch, der mißlungen ist. (Die 2. Überflutungsperiode Wildvangs ist nicht mit dem älteren, sondern mit dem jüngeren Hochmoortorf gleich zu setzen). "Ein deutlicher Grenztorf ist (nach Visscher) nicht zu erkennen, und ein Übergreifen des jüngeren über den älteren

Hochmoortorf betrug am Rande höchstens 100 m. Im Flachmoortorf treten im borealen Pinus-Maximum Stubbenhorizonte (so im Diagramm von Valthermond) auf, die V. als "unteren Stubbenhorizont" bezeichnet. Dieser Torf zeichnet sich durch starke Zersetzung und häufige Brandspuren aus. Das Vorkommen von Sideritnestern (Weißeisenerz, ein kolloidales Eisenkarbonat) in diesem Horizont weist auf Trockenheit hin". (Visscher). Der 2. Stubbenhorizont, der schon weniger dicht ist. gehört demnach in das Ende der 1. Moorphase. "Der 3. und 4. Stubbenhorizont (sehr kleine und locker gestellte Stubben) kann nicht getrennt werden, da er in den Rüllen und Hochmoorseen zusammenläuft." Dabei handelt es sich um Rüllenwaldbildungen (ebenso wie am Nordhümmling). Die Auswertung der geologisch bearbeiteten Linienprofile leidet an dem starren Festhalten an das Blytt-Sernander'sche Schema. Pollenanalytisch sind in diesem Gebiete nur einige Punktprofile untersucht. Entsprechend dem Vorherrschen von Sandböden sind die Fagus-Prozente sehr niedrig.

e) Hochmoore in Westfalen.

Westfalen liegt schon außerhalb der nordwestdeutschen Hochmoorprovinz (Gebiet zusammenhängender Hochmoorkomplexe), und die wenigen Hochmoore dieses Gebietes sind stets an das Vorkommen von Waldtorf oder Flachmoortorf im Untergrunde gebunden. Diese eutrophen Basismoore bildeten sich schon sämtlich im Boreal oder Präboreal. Einen Übergang zu den westfälischen Hochmooren stellt das Syen-Venn in dem Kreise Bentheim an der Nordgrenze Westfalens dar. Dieses Moor ist erst in der 2. Moorphase entstanden, während der sich ein Bruchwaldtorf von 60 cm Mächtigkeit aus Birken, Erlen und Weiden bildete. Dieser Bruchwaldtorf trocknete aus, und Gesellschaften mit Wollgräsern machten sich breit. Dieser Austrocknungshorizont wurde dann zu Beginn der 3. Moorphase durch einen Vernässungshorizont mit Phragmites, Eriophorum und Sphagna abgelöst. Gleichzeitig beginnt die Fagus-Kurve, die nach kurzem Rücklauf 30 % erreicht. Unmittelbar vorher nimmt der Zersetzungsgrad des Torfes, (bei S 4) den H. Koch als "Grenzhorizont" bezeichnet, ab, und Sphagnum cuspidatum, rubellum, medium und molluscum kommen zur Herrschaft. Auch in Westfalen bilden sich die eutrophen Basismoore vom Präboreal bis zum Ende der 1. Moorphase und besitzen im Hochboreal ständig einen Verwitterungs- oder Stubbenhorizont, ein Beweis, daß um diese Zeit die Moorbildung zum Stillstand kam. Der 2. Pinus-Gipfel (S 2) ist bei Merfeld durch eine Brandlage gekennzeichnet und bei Füchtorf besitzt Pinus um diese Zeit 47 %. In der 2. Moorphase beginnt das Hochmoor sich vielfach aus einem Scheuchzerietum wie am Nordhümmling zu entwickeln. Die Moorbildungen der 3. Phase sind in der Regel sehr schwach. Infolgedessen ist der ältere Hochmoortorf sehr geringmächtig, nur bei Burlo läuft seine Bildung bis zur Gegenwart durch. Die übrigen Hochmoore bei Merfeld. Emsdetten und Velen sind dann erst während der 3. Moorphase in rasch wachsende Generationskomplexe übergegangen. Fagus erreicht Werte zwischen 40 und 50 % und hat zum Unterschiede von Nordwestdeutschland erst während ihres Anstiegs Corylus schnell abfallen lassen. Der 2. Corylus-Gipfel scheint in der Regel um S 2 zu liegen. Aus dem Diagramm von Burlo geht hervor, daß der Corylus-Abstieg dort unabhängig von der Ausbreitung der Buche war. Die genaueren stratigraphischen und moorbotanischen Analysen des oberen Hochmoortorfes der westfälischen Hochmoore stehen noch aus. Weiter südlich in Westfalen und in der Rheinprovinz fehlen echte ombrogene, gewölbte Hochmoore ganz. Das außerordentlich kleine "Hochmoor" am Fliegenberg in der Wahner Heide bei Köln scheint jüngsten Datums zu sein. Dagegen sind Heidemoore in diesem Gebiete sehr verbreitet. Ihre Vegetation ist von A. Schumacher beschrieben worden, und in diesen Heidemooren tritt bezeichnenderweise das aus den nordwestdeutschen Hochmooren verschwundene Sphagnum imbricatum noch häufig auf. (Die Gebirgs- und Waldmoore der montanen Stufen Mittelund Süddeutschlands stehen in dieser Arbeit nicht zur Besprechung).

f) Moorgebiete außerhalb Nordwestdeutschlands.

Daß die in Nordwestdeutschland, besonders durch spezielle Untersuchung einiger Linienprofile am Nordhümmling aufgefundenen 4 Moorphasen auch für Schweden Gültigkeit haben, zeigen die von Granlund veröffentlichten Profile aus Südschweden (Skane und Smaland). In der Übersichtstafel der synchronen Horizonte ist das Diagramm des Hochmoores Bengtsboda mosse aus Südschweden dargestellt. In allen schwedischen Hochmooren sind Pinus und Betula stark vertreten oder dominieren. Die Alnus-Kurve gleicht derjenigen Nordwestdeutschlands, wenn auch nur in verkleinertem Maße. Auch die Fagus-Kurve zeigt mit der Nordwestdeutschlands frappierende Ähnlichkeit. (Erster niedriger Kurventeil, erster Anstieg, vorübergehender Abstieg oder Verhalten, zweiter Anstieg zum Maximum, das im dargestellten Moor 18 % beträgt). Ferner sind die 4 Alnus-Anstiege und 4 Alnus-Abstiege in denselben Lagen wie in Nordwestdeutschland vorhanden, und zwar ist auch hier der erste Alnus-Anstieg (S I) bis 52 % der kräftigste, der zweite erreicht nur noch 28 %, der dritte 20 % und der vierte 10 %. Während einer Hebung breitet sich Betula regelmäßig auf dem Moor Wie die Arbeiten H. Oswalds gezeigt haben, besitzt auch die rezente Vegetation dieser Moore große Übereinstimmung mit der nordwestdeutscher Hochmoore. Auch dort treten die ersten Picea-Pollen bei S 2 und S 3 sporadisch auf, um erst bei S 4 eine kontinuierliche Kurve zu bilden. Von diesem Diagramm aus läßt sich eine ununterbrochene Reihe zum Norden und Osten bilden, wobei Fagus ganz zurücktritt und verschwindet und Picea ihre Stelle einnimmt, gleichzeitig aber auch die Alnus-Kurve immer niedriger wird.

Zum Vergleich für diese osteuropäischen Moorgebiete ist noch ein Pollendiagramm aus Litauen (Ezeritis) in das synchrone System eingefügt. Dabei zeigt sich neben dem gesetzmäßigen Wechsel der Alnus-Prozente ein erster schwacher Picea-Vorstoß um S 2, ein zweiter um S 3, dann ein kräftiger Vorstoß um S 4, und endlich der letzte Anstieg um S 5. Damit ist zugleich ein Vergleich mit den Diagrammen

russischer Moore möglich, und die "Grenzhorizonte" dort erweisen sich als junge Bildungen (S 4—S 5), wie das Hugo Groß bereits vermutet hatte. Die von Dokturowsky, Anufriev und anderen Autoren versuchte Eingliederung der russischen Torfschemata in das Blytt-Sernander-Schema muß z. T. als mißlungen bezeichnet werden, und in diesem Zusammenhang kann noch über das Vorkommen eines Bohlweges im Dunaj-Moor bei Petersburg hingewiesen werden, der der Sage nach aus "der Zeit Karls des Großen" stammen sollte. Diesen Bohlweg in 1 m Tiefe meint Dokturowsky in das "Subboreal" einfügen zu müssen, weil der "Grenzhorizont" erst 20 cm darüber (in 80 cm Tiefe unter der Mooroberfläche) liegt. Nach Analogie der nordwestdeutschen Funde dürfte die Zeitangabe der Sage viel eher zutreffen.

g) Die Datierung der synchronen Horizonte.

Nach den vorliegenden archäologisch datierbaren Moorfunden in Nordwestdeutschland soll der Versuch gemacht werden, die synchronen Horizonte zeitlich einzuordnen. Anlaß dazu geben besonders die Bronzefunde im Oldenbroker und Minstedter Moor, der Steindolchfund im Kehdinger Moor und die Beigaben der Obenaltener Moorleiche, sowie die Wurtenforschung. Darnach kann für die synchronen Horizonte folgende Umgrenzung gegeben werden.

S I = 5500 vor Chr. (boreales *Pinus*-Max.)

S 2 = Um 3000 vor Chr. S 3 = 1200—1400 vor Chr. S 4 = 200—400 nach Chr.

S 5 = 1200—1400 nach Chr.

Die synchronen Horizonte SI-S4 entsprechen z. T. den Schütte'schen 4 Senkungsphasen. Nach H. Schütte, dem verdienstvollen Forscher der Küstenbewegungen an der Nordsee macht sich die Senkung 4 am Unterlauf der Weser zur Karolinger Zeit und schon früher durch Zerstörung und Neuaufschlickung der Marsch bemerkbar, und im Warfen-(Wurten-)bau lassen sich die ersten Anzeichen dieser Senkung schon um 100 nach Chr. feststellen. Der synchrone Horizont S5 (mit 1200-1400 nach Chr.) ist für den Beginn der katastrophalen Einbrüche der Nordsee in das bewohnte Küstengebiet charakteristisch. Da, wie schon weiter oben erwähnt, auch in den schwedischen Moorprofilen sich mittels der Pollenanalyse die synchronen Horizonte feststellen lassen, ist ein Vergleich ihrer Altersbestimmungen nach nordwestdeutschen Funden und nach schwedischen Funden von Interesse. Die synchronen Horizonte zeigen auch vielfach in Schweden einen Wechsel der Torfart an, der durch die vorhergehende Hebung und Austrocknung des Moores zu erklären ist. S 5 liegt in dem 4 m Moor umfassenden Profil aus dem Snöromsmossen (von Larsson untersucht) in 25 cm Moortiefe und ist nach den Isolierungskontakten der Umgebung auf die Zeit von 1000-1200 nach Chr. zu setzen. S4 in 75 cm Moortiefe (nach dem Isolierungskontakt von Ösbysjön) auf 200-300 n. Chr., S3 in 140 cm Moortiefe (nach den Isolierungskontakten von Säbysjön

und Brommakyrksjö) auf 1200 vor Christi, S2 (nach dem Isolierungskontakt von Sikla) auf 3000 vor Christi. Dieser Horizont liegt in 250cm Moortiefe, und mit ihm beginnt ebenso wie in Nordwestdeutschland in Snöromsmossen die Sphagnum-Torfbildung über eutrophen Lagen der I. Moorphase. Die Übereinstimmung dieser schwedischen Datierungen mit den nordwestdeutschen ist also sehr groß. Genau bei S3 beginnt in Snöromsmossen die kontinuierliche Picea-Kurve, eine Tatsache, die das Eintreten von Picea im Osten für Fagus im Westen Europas beweist. Diese Erhebungen scheinen aber ferner auch darauf hinzudeuten, daß die von Granlund neuerdings festgestellten Rekurrenzflächen (Ry I—Ry V) nicht absolut synchron sind.

11. Kapitel.

Die Ursachen der Hochmoorbildung und die regionale Gliederung der Moore in Nordwestdeutschland.

Wenn bisher von keiner Seite der Versuch gemacht wurde, die nordwestdeutschen Moore regional zu gliedern, so ist das auf die ausgedehnte und viele Jahrzehnte zurückreichende Vernichtung ihrer natürlichen Vegetation zurückzuführen. Webers Arbeit war auch hier nur Pionierarbeit (wie er mir selbst schrieb) und als solche mit nicht wenig Hemmungen behaftet, galt es doch, erst sämtliche Grundlagen für die Erforschung der Moore zu schaffen, auf denen die Späteren dann weiter schaften konnten.

Erst seit Weber ist es möglich, die echten, ombrogenen gewölbten Hochmoore von andern Moortypen zu unterscheiden, und bereits C. A. Weber trennte die ebenfalls oligotrophen Heidemoore von den Hochmooren. Die Flachmoore (von Weber "Niedermoore" genannt) Nordwestdeutschlands kann man nach ihrer chemischen Zusammensetzung, die sich besonders im Moorwasser zeigt, in 1. kalkreiche und 2. in eisenverbindungsreiche Flachmoore einteilen. Erstere sind im großen und ganzen an die Gebirge: Teutoburger Wald, Wesergebirge und Harz gebunden. Sie treten in der Ebene nur vereinzelt in der Nähe von Mergellagern auf. Ihre Vegetation ist wesentlich anders zusammengesetzt als die der 2. Gruppe. Von den Assoziationen, die in den kalkreichen Flachmooren vorkommen, nenne ich

Cladietum marisci, Schoenetum nigricantis, Juncetum obtusiflori.

Die Flachmoore der Ebene sind reich an Eisenverbindungen, die sich an den braunroten Ausscheidungen in Gräben, Bächen und Teichen

dieser Moore zeigen. Die bekannten europäischen Flachmoorassoziationen sind hier in mehreren typischen Fazies (= Soziationen) vertreten. Ich nenne nur die Hydrocharis-morsus-ranae-Soziation und die Stratiotes-aloïdes-Soziation des Myriophylleto-Nupharetum. Dieser Flachmoortyp ist an dem Unterlauf der Ems, der Weser und Elbe sehr verbreitet. In Ostfriesland nennt man solche Flachmoore "Hammriche" oder "Meeden". Die Vegetation der Hammriche im Tunxdorfer Bogen an der Ems habe ich 1931 behandelt. In diesen Hammrichen sind schon eine Reihe nordischer Vegetationsformen vertreten, die m. E. in ihrer Entstehung zum Teil sehr jung oder erst seit der subatlantischen Klimaverschlechterung datieren. (Siehe "Der Hammrich" vom Verfasser!)

Der "kalkreiche Flachmoortyp" ist in der kalkreichen Hügellandschaft bei Osnabrück verbreitet. Eine Reihe Moorpflanzen, die dort vorkommen, fehlen den Flachmooren des Flachlandes ganz. Leider fehlt bis zur Gegenwart eine vegetationskundliche Monographie eines dieser Moore, doch hat neuerdings Fr. Koppe die Untersuchung des Belmer Bruchs begonnen, sodaß in kurzer Zeit auch diese Lücke ausgefüllt sein wird. Ebenso sind die meist kleinen Waldmoorbildungen in den nordwestdeutschen Gebirgen bisher nicht untersucht. Meine gelegentlichen Besuche solcher Moore im Wiehengebirge zeigten mir, daß diese Moorbildungen denen der Rheinprovinz, die von A. Schumacher beschrieben sind, ganz ähnlich sind. Equisetum silvaticum, Sphagnum Girgensohnii, Sph. Russowii, Sph. quinquefarium sind typische Arten dieser Waldmoore.

Die bisher genannten Moortypen dürften die basiphilen, neutrophilen und meio-oxyphilen Moorarten Gams umfassen. Alle anderen Moore gehören zu den pleio-oxyphilen oder dystrophen Typus. Sie sind klimatisch wie orographisch bedingt. Moore, die von der Geländeform ganz unabhängig sind, wie die "terrainbedeckenden Hochmoore" Os valds in Großbritannien und Fennoskandien, fehlen in unserer Moorprovinz ganz. Das ist von den meisten Autoren längst nicht genügend gewürdigt, und die klimatischen Faktoren der Hochmoorentstehung sind infolgedessen in weiten Kreisen überschätzt worden.

Der Anlaß zur Hochmoorbildung ist stets in der Reliefbildung und in der niedrigen Lage über dem Meeresspiegel gegeben. Der Gedanke der "ungehinderten Hochmoorausbreitung", sei es in vertikaler oder in horizontaler Hinsicht ist darum in unserem Gebiete ins Reich der Fabel zu verweisen. Ich kann nicht genug darauf hinweisen, daß das Areal unserer jetzigen Hochmoore seit dem Atlantikum fast unverändert ist. (Auch in Fennoskandien ist man neuerdings zu gleicher Ansicht gekommen). Es sind bereits gegenwärtig weit über 100 Hochmoorprofile in Nordwestdeutschland untersucht, kein einziges weist jüngeren Hochmoortorf direkt auf Diluvium auf. In meinem Arbeitsgebiet, das die Bourtanger, Nordhümmlinger und Ostfriesischen Hochmoore umfaßt, ist mir kein einziger Fall nennenswerter junger Transgression über benachbarte unvermoorte Böden begegnet. Schon C. A. Weber wies übrigens darauf hin, daß stellenweise der ältere Hochmoortorf nicht von jüngerem Hochmoortorf überdeckt wurde.

Ferner beweist die Existenz selbständiger oligotropher Heidemoorbildungen neben echten Hochmoorbildungen die Einschränkung ihrer Ausbreitung. Das Verhältnis von den mit Heidemoor bedeckten Flächen zu denen mit Hochmoor, ist im Hümmling schätzungsweise 1:1. Schon in den Niederlanden überwiegen die Heidemoore, um in West- und Nordfrankreich ausschließlich vorzukommen.

Diese Heidemoore sind aus Stillstandskomplexen hervorgegangen und sind auch von solchen bedeckt. Die Zahl der Frosttage nähert sich in diesen Gebieten immer mehr der Zahl o, die Regenmenge wächst ständig gegen Südwesten. So ist es ohne weiteres erklärlich, daß in großen Gebieten der Wesergebirge und des Harzes, wo die Regenmenge 800 mm Jahresdurchschnitt überschreitet, echte gewölbte Hochmoore ganz fehlen. So nähern sich unsere Verhältnisse denen Südschwedens. Dort treten nach Granlund die westlichen soligenen Moore bei einer Niederschlagsmenge von 700-800 mm auf und nehmen bei ca. 1000 min vollständig überhand. "Im nördlichen Uppland, das in vielem dem Küstenland Norrlands gleichzustellen ist, genügt eine jährliche Niederschlagsmenge von 550-600 mm, um die soligenen Moore vorherrschend werden zu lassen. Im allgemeinen kann gesagt werden, daß alle Hochmoore unter 500 mm Niederschlagsmenge als Waldmoore ausgebildet sind, die meisten zwischen 500 und 550 mm weisen dieselbe Vegetation auf, dagegen sind nur vereinzelte, deren Wölbung 600 mm entspricht, Waldmoore. Bei einer Niederschlagsmenge von mehr als 600 mm fehlen praktisch genommen jegliche Waldmoore". (Granlund).

Wenn wir die Zahl von 775 mm Niederschlagsnetto annehmen, die H. Groß angibt, deren Übersteigen Stillstand, Erosion und Verheidung der Hochmoore zur Folge hat, so können wir teststellen, daß die hochmoorreichen Teile Nordwestdeutschlands, die Regierungsbezirke Stade, Aurich und Osnabrück, welche nach der Niederschlagskarte des Preußischen Meteorologischen Amtes zwischen 700 und 800 mm durchschnittlichen Jahresniederschlag haben, bereits an der Grenze der Hochmoorbildung angelangt sind. Doch werden diese Zahlen wohl etwas durch die größere Verdunstung ausgeglichen. Die Verdunstung ist in dem nebelreichen Klima, das während des größten Teiles der subatlantischen Periode herrschte, außerordentlich gering gewesen, und den wachsenden Sphagneten der Hochmoore stand während des ganzen Jahres eine gleichmäßige Menge Niederschlag zur Verfügung.

Ein nebst den Nettoniederschlägen für jegliche Hochmoorbildung grundlegender Faktor ist nach E. Granlund das Vorhandensein eines Hindernisses für die Transgression der hoch moorbilden den Sphagnum-Arten in horizontaler Richtung. "In den allermeisten Fällen besteht dieses Hindernis aus dem sich in Bewegung befindenden, an anorganischen Mineralstoffen reichem Grund- oder Oberflächenwasser im angrenzenden Mineralboden. Der hemmende Faktor ist bei der Bildung von Hochmooren ebenso wichtig wie das Vorhandensein von mineralarmem Wasser. Wenn nämlich das Hindernis aufgehoben wird, kommt die Hochmoorbildung nicht zustande, auch wenn Niederschlags-

wasser in genügender Menge vorhanden ist. Dies ist z. B. der Fall in großen Gebieten Irlands, Schottlands, der Westküste Norwegens und in anderen Gegenden, wo die starken Niederschläge die Oberflächenschichten auszulaugen und zu versumpfen vermochten, sodaß die Sphagna sich ohne Hemmung über weite Strecken verbreiten konnten". (E. Granlund).

Das "vorhandene Hindernis" bilden bei uns der Grundwasseranstieg auf allen Strecken infolge der Küstensenkung und die damit verbundene Marsch- und Flachmoorbildung in den Küstenbezirken. Bei fallendem Grundwasser (steigender Küste!) muß dem zufolge auch bei gleichbleibender Niederschlagsmenge die Hochmoorbildung aufhören und Heidemoore sich ausbilden. Bei ansteigendem Grundwasser beginnen die Hochmoore dann von neuem zu wachsen. Ja sogar die Heidemoore, die direkt in den Überflutungsbereich rücken, wie diejenigen bei Amsterdam und bei Emden, die heute unter den Marschen begraben liegen, zeigen dann die Tendenz zur Hochmoorbildung in Form der Inselhochmoore. An der Unterelbe (Kehdingen) wuchsen infolge Senkung Hochmoore direkt den Flachmoorschichten auf.

Innerhalb des nordwestdeutschen Gebietes macht sich von Westen nach Osten auch in der Hochmoorvegetation eine regionale Gliederung bemerkbar, kein Wunder, wenn wir bedenken, daß die Zahl der Eistage bei Hamburg fast doppelt so hoch ist als bei Emden (42:25). C. A. Weber gibt Sphagnum fuscum von den Bulten der Hochmoore zwischen Unterweser und Unterelbe an, das westlich der Unterweser nach meinen Feststellungen nur ausnahmsweise vorkommt. gale, Nurthecium ossifragum und Rhynchospora fusca sind typische Heidemoorpflanzen, ihr Vorkommen im Hochmoor weist stets auf durchlaufene eu-mesotrophe Stadien hin, und stellen also Relikte dieser Stadien dar. In unsern den oligotrophen Sanden ohne Flach-, Zwischenmoor oder Bruchwaldstadium aufgewachsenen Hochmooren fehlen diese Arten ganz. Carex-rostrata-Gürtel in den Hochmoorkölken mit eingesprengter Menyanthes trifoliata, Nymphaea alba beweisen die Entstehung dieser Kölke aus einem Drog- oder Laggsee, dessen Reste sie vorstellen. Von einem Wandern dieser Kölke, wie sie neuerdings auch E. Schubert wieder annimmt, kann kaum die Rede sein.

Wie aus der Schilderung der Meerkomplexe hervorgeht, werden sowohl die Hochmoorseen, wie auch die Hochmoorkölke, von Bulten eingerahmt, die in der Regel Empetrum-nigrum-reiche Soziationen tragen. Diese Soziationen sind nordischen Charakters, und ihnen fehlen kontinentale Beimischungen wie Pinus silvestris, Ledum palustre, Rubus chamaemorus, Sphagnum fuscum und Dicranum Bergeri ganz. Doch treten diese Elemente bereits im Oldenburgischen sporadisch auf. (Rubus chamaemorus nach Minder im Ipweger und Oldenbroker Moor). Ebenso in dem zum Naturschutzgebiet erklärten Hochmoorkolk dem "Buschbleck" im Kehdinger Hochmoor, dessen Vegetationsverhältnisse E. Schubert kurz geschildert hat. "Der Kolk ist von einer Reihe Birken und einigen Vogelbeerbäumen umstanden. Am Ufer breitet sich eine ausgedehnte wachsende Torfmoosgesellschaft aus mit Vaccinium oxycoccus, Drosera anglica und Drosera rotundifolia.

(Also wohl die Vaccinium-oxycoccus-Sphagnum-medium-rubellum- und die Drosera-anglica-rotundifolia-Soziation!) Carex rostrata bildet vor dem Ufer einen mehr oder weniger breiten Saum. Etwa 750 m weiter westlich vom Buschbleck liegen einige größere Schlenken. In ihrer engsten Nachbarschaft ist ein Kolk durch einen Sphagnum-Schwingrasen erblindet. An seinem Westufer steht eine breitästige Kiefer (Pinus silvestris) in Empetrum-nigrum-Bulten, die von Rubus chamaemorus übersponnen werden. Dazwischen erscheinen einige Pinus- und Betula-Sämlinge". In der übrigen Vegetation kennzeichnen Drosera intermedia und Narthecium ossifragum die Mischung dieser westlichen mit jenen östlichen Arten. Angaben über die Moosvegetation fehlen leider in der Schilderung. Doch läßt sich das Vorkommen von Sphagnum fuscum aus soziologischen Gründen vermuten. Rubus chamaemorus, der in den östlichen Mooren sowohl in Kolk- wie in Stillstands-, Erosions- und Randkomplexen sehr verbreitet ist, besitzt im Gebiet der Unterelbe sein westlichstes natürliches Vorkommen, denn aus den Untersuchungen von Minder (1915) geht hervor, daß diese Art im Oldenbroker und Ipweger Moor eine junge Errungenschaft ist. Auch C. A. Weber gab schon Rubus chamaemorus östlich der Unterweser als gelegentlichen Bestandteil der Hochmoorbulte an.

Infolge der weitgehenden Zerstörungen der natürlichen Hochmoorränder, -rüllen und -lagge in Nordwestdeutschland lassen sich weitere regionale Unterschiede in diesen Teilen, die gewiß vorhanden gewesen sind, nicht mehr nachweisen. Um so wichtiger ist der Vergleich der subfossilen Vegetation, deren Verbindung mit der rezenten im vorigen Teile dieser Arbeit unternommen ist. Allgemeine Bezeichnungen wie "cymbifolia" oder "acutifolia", wie sie Frankfurter Autoren bei der Moosvegetation anwenden, sind allerdings für diese Zwecke wertlos, und die Angaben (H. Kochs) von Sphagnum fuscum und Dieranum Bergeri ausgerechnet in den westlichen Hochmooren

Nordwestdeutschlands besitzen innere Unwahrscheinlichkeit.

In dem breiten nordwestdeutschen Gürtel der hohen Geest, der sich zwischen den nördlichen, küstennahen Hochmooren und der Hochmoorzone am Wiehengebirge ausbreitet, fehlen gewölbte Hochmoore fast ganz. Die Moore des oligotrophen Typus sind hier Heidemoore, Heidekölke und versumpfende Wälder, im allgemeinen also topogene Bildungen, wie wir sie ganz ähnlich in Brandenburg in niederschlagsarmen Gebieten ("Hochmoor" am Plötzendiebel) finden. Ich habe die Vegetation der emsländischen Heidekölke, die sich mit der Oldenburgs und der Lüneburger Heide deckt, bereits früher kurz beschrieben und diese Verhältnisse sind in den betreffenden Kapiteln dieser Arbeit mit herangezogen. Die Vegetation dieser Heidekölke besitzt häufig starke mesotrophe Einschläge, ja auch noch "eutrophe" Charaktere, wie Phragmites, Equisetum limosum u. a., die einen großen Aktionsradius besitzen (eurytrophe Arten!) Die kontinentale Hochmoorart Scheuchzeria palustris ist im Westen auf diese Heidekölke beschränkt, während sie im Frühatlantikum in unsern Hochmooren noch sehr häufig war. In den Heidekölken konnte sie sich bis heute infolge der mangelnden Konkurrenz der bultbildenden Sphagna halten. Die Entwicklung der minder tiefen Heidekölke mündet in Heidemoore aus, ebenso die der versumpfenden Wälder, die beispielsweise im Südhümmling noch heute vorhanden sind.

In den Mittelgebirgen Nordwestdeutschlands fehlen wie schon erwähnt echte Hochmoore ebenfalls, und südlich derselben treten diese nur noch vereinzelt in der Provinz Westfalen auf. (Wittes Venn bei Velen, Weißes Venn bei Merfeld und das Weiße Venn bei Emsdetten). Ebenso liegen die Verhältnisse in den Niederlanden. Zu den "küstennahen nördlichen Hochmooren" gehören diejenigen der Provinzen Groningen und Drente (sowie das kleinere Hochmoor von Twente). Isolierte Hochmoore sind diejenigen westlich von Venlo in der Provinz Nord-Brabant. In der Rheinprovinz fehlen Hochmoore ganz, Heidemoore (so in der Wahner Heide) sind dort verbreitet. Dasselbe gilt für Nord- und Westfrankreich, während in Belgien außer verbreiteten Heidemooren noch wenige isolierte Hochmoore vorkommen.

Die Heidemoore haben das Überwiegen von Stillstandskomplexen mit dem soligenen Moortyp der niederschlagsreichen Gebiete überein. Echte soligene Moore sind in Westdeutschland die Moore im Oberharz, in der Rhön und in der Eifel.

Literaturverzeichnis

(zu Band I und II: Vegetation und Entwicklung der Nordhümmlinger Hochmoore).

Aichinger, E.:	Bürstlingrasen im Karawankengebiet. — Sonderheft Carinthia, Klagenfurt 1930.
Alechin, W. W.:	Was ist eine Pflanzengesellschaft? — Rep. spec. nov. regni veg., Beih. XXXVII.
Allorge, P.:	Remarques sur quelques associations végètales du Massif de Multonne. — Bull. de May. Sc. Lavac 1926.
_	Sur quelques groupements aquatiques et hygrophiles des Alpes du Briançonnais. — Festbuch Schröter des Geobot. Inst. Rübel, Zürich 1925.
— und	Denis: Notes sur les complexes végétaux des lacs- tourbières de l'Aubrac. 1927.
Baren, J. v.:	Die Hochmoore der Niederlande. — Zeitschr. "Die Ernährung d. Pflanze", Berlin 1913.
Beijerinck, W.:	Over Verspreiding en Periodiciteit van de Zoetwater- wieren in Drentsche Heideplassen. — Kon. Ak. te Amsterdam 1926.
-	Erratica des Würm-Glazials in den Niederlanden. — Kon, Ak. te Amsterdam 1933.
_	Die mikropaläontologische Untersuchung äolischer Sedimente und ihre Bedeutung für die Florengeschichte und Quartairstratigraphie. — Kon, Ak. te Amsterdam 1933.
- 3	Over Toendrabanken en hume beteekenis vor de kennis van het Würm-Glazial. — Tydschrift Aardr Gen. Leiden 1933.
_	De voorsprong onzer heidevelden. — Ned. Kruidk Arch., D. 43, 1933.

Blütenstaubuntersuchungen

Gisselasmyren. — Uppsala 1930.

Bertsch, R.:

Bielefeld, R.:

Booberg, G.:

südwestdeutschen

in

Mooren. — "Aus der Heimat", Stuttgart 1927. Flora Ostfrieslands. — Soltau-Norden 1900.

Borgmann, A.: De hoogveenen von Nederland. — Groningen 1890.

Braun-Blanquet: Pflanzensoziologie. — Berlin 1928.

Brockhausen, W.: Flora Westfalens. — Paderborn 1925.

Buchenau, Fr.: Flora der nordwestdeutschen Tiefebene. — Engelmann-Leipzig 1894.

Kritische Studien zur Flora Ostfrieslands. — Abhdl. Nat. Ver. Bremen, Band XV, 1901.

Bülow, K. v.: 3 Pollendiagramme aus Vor- und Ostpommern. — Pr. Geol. Landesanstalt, Berlin 1928.

— Die deutschen Moore. — Pr. Geol. Landesanstalt, Berlin 1927.

 Zur Frage des Grenzhorizontes. — Zeitschr. der Deutsch. Geol. Ges., 1930.

Bijhouver, V.: Linnaea borealis var. americana. — De lev. Nat. Amsterdam 1930.

Cajander, A. K.: Studien über die Moore Finnlands. — Helsingfors 1913.

— Der gegenseitige Kampf in der Pflanzenwelt. — Festbuch Schröter des Geobot. Inst. Rübel, Zürich 1925.

Chassagne u. Denis: Principales dynamiques séries dans la végétation turfo-lacustre des Monts Dores. — Clermont-Ferrand. 1927.

Clason, E. W.: Over de plantengroi van het Zuidlaarder Meer. — De lev. Nat. Amsterdam 1929.

Dewers, F.: Flottsandgebiete in Nordwestdeutschland, ein Beitrag zum Lößproblem. — Abhdl. Nat. Ver. Bremen, Weber-Festschrift, Bd. XXVIII 1931—32.

Dieren, H. W. v.: De wegen van het plantensoziologisch onderzoek in Nederland. — Vakbl. v. Biol. N. 3, 1933.

Dokturowsky, W. S.: Die Sukzession der Pflanzenassoziationen in den russischen Torfmooren. — Geobot. Inst. Rübel, 4. Hft., Bern 1927.

— Über die Grenzen der *Sphagnum*-Moore und über Moorgebiete in U. S. S. R. — Bot. Not. Lund, 1928.

u. Anufriev, G. H.: Beiträge zur Kenntnis der Stratigraphie der Leningrader Torfmoore. — Moskau 1930.

Dutoit, D.: Les associations végétales des Sous-Alpes de Vevey. — Lausanne 1924.

Erdtmann, G.: Zur Waldgeschichte von Ostbelgien — Ac. roy. belg., Bull. de Sc. 5, Serie A, 13. 1927.

Studies in the postarctic history of the forests of Nordwestern Europe. — Geol. Förh. Stockholm 1928.

The boreal hazel forests and the theory of pollen statistics. — In the Journ. of Ecol., Cambridge 1931.

Firbas, Fr.: Über einige hochgelegene Moore Vorarlberges und ihre Stellung in der regionalen Waldgeschichte Mitteleuropas. — Jena 1926.

- Firbas, Fr.: Einige Bemerkungen zur heutigen Anwendung der Pollenanalyse. 1929.
 - Paläofloristische und stratigraphische Untersuchungen böhmischer Moore. 1927.
- Florschütz, Fr.: Een vindplaats van de Dryasflora in Nederland. Kon. Ac. te Amsterdam 1927.
 - Fossiele overblijfselen van een toendra-vegetatie in Nederland. Kon. Ac. te Amsterdam 1930.
 - De Beerendruif. "Natura", 1931.
 - und and. Autoren. Resultate von Untersuchungen an einigen niederländischen Mooren. Amsterdam 1932.
- Focke, W. O.: Die Herkunft der Vertreter der nordischen Flora im niedersächsischen Tieflande. Abhdl. Nat. Ver. Bremen, Band XI, 1890.
 - Einige Bemerkungen über Wald und Heide. Abhdl. Nat. Ver. Bremen 3, 1873.
- Früh, J. und Schröter, C.: Die Moore der Schweiz. Bern 1904.
- Führer, G.: Beitrag zur Flora des Kreises Angerburg und besonders seiner Moore. Jahresber. d. Preuß. Bot. Ver. Königsberg 1915—16.
- Gams, H.: Die Blytt-Sernandersche Theorie. "Der Naturforscher", 1930.
 - Beiträge zur Kenntnis der Alpenmoore. Abhdl. Nat. Ver. Bremen, Bd. XXVIII, Weber-Festschrift 1931—32.
 - und Nordhagen, R.: Postglaziale Klimaänderungen und Erdkrustenbewegungen in Mitteleuropa. — Landeskundl. Forsch., Heft 25, München 1923.
 - und Ruoff, S.: Geschichte, Aufbau und Pflanzendecke des Zehlaubruches. — Schr. d. Phys.-Ök. Ges. zu Königsberg, Bd. 66, Heft 1, 1929.
- Gaume, R.: La flore de la forêt d' Orléans aux environs de Lorris.

 Bull. de l'Ass., Loing 1926.
 - Les associations végétales de la forêt de Preuilly. Bull. Soc. Bot. France, Paris 1924.
- Gerassimov, D.: Vegetation, Aufbau und Entwicklungsgeschichte des Torfmoores "Galitzer Moos" bei Redkino. — Arbeiten d. Torfversuchsstat., Moskau 1923.
 - On the age of the Russian peat-boys. 1930.
- Graebner, P. d. Ä.: Die Heide Norddeutschlands. Engelmann-Leipzig 1925.
- Graebner, P. d. Jr.: Die Pflanzengesellschaften des Naturschutzgebietes "Heiliges Meer" bei Hopsten. Abhdl. Westf. Prov. Mus. f. Nat. Münster 1930.
 - und Hueck, K., Die Vegetationsverhältnisse des Dümmergebietes. Westf. Prof. Mus. f. Nat. Münster 1931.

Granlund, E., Kungshamnsmossens utvecklings historia jämte pollenanalytiska aldersbestämningar i Uppland. — S. G. U. Ser. C., 368. 1931. De Svenska högmossarnas geologi. — Sveriges Geol. unsers. Serie C, N. 373, Stockholm 1932. Über die Bildung des Torfs in den Emsmooren. (Ge-Grisebach, A., sammelte Abhandlungen). — Engelmann-Leipzig. Nacheiszeitliche Klima- und Florenentwicklung in Groß, H., Nord- u. Mitteleuropa. — Beih. Bot. Zentr. Band XLVII, Abtl. II, Prag 1930. Die Traubeneiche in Ostpreußen. — Zeitschr. für Forstund Jagdwesen v. Dengler 1933. Die Eibe in Ostpreußen. — Beih. Bot. Zentralbl. Band L (1933), Abtl. II. Flora Mitteleuropas. — München 1925. Hegi, G., Die Waldgeschichte der Nacheiszeit des nordwest-Hesmer, H., deutschen Berglandes auf Grund von pollenanalytischen Mooruntersuchungen. — Zeitschr. f. Forst- u. Jagdwesen, Berlin, 4. und 5. Heft 1928. Die Entwicklung der Wälder des nordwestdeutschen Flachlandes. — Zeitschr. für Forst- und Jagdwesen, Berlin 1932, 10. Heft. Die Utricularien der Rheinprovinz. — Ber. d. Bot. u. Höppner, H., Zool. Vereins für Rheinland u. Westfalen, Bonn 1913. Vegetationsstudien auf brandenburgischen Hoch-Hueck, K., mooren. —Beitr. z. Ntdkmpfl. Bd. X, Heft 5, Berlin 1925. Die Vegetation und Oberflächengestaltung der Oberharzer Hochmoore. — Berlin 1928. Vegetation u. Entwicklungsgeschichte des Hochmoores am Plötzendiebel. – Beitr. z. Ntdkmpfl. Band XIII, Heft I, Berlin 1929. Zur Vegetation des Feldseemoores. — Beitr. z. Ntdkmpfl, Band XIV, Berlin 1930. Erläuterung zur Vegetationskundlichen Karte des Endmoränengebietes von Chorin. — Beitr. z. Ntdkmpfl. Band XIV, Heft 2, Berlin 1931. Erläuterung zur Vegetationskundlichen Karte der Lebanehrung. — Beitr. z. Ntdkmpfl. Bd. XV, Hft. 2, Berlin 1932. La structure des membranes du pollen de Corylus, Jentys-Szafer, de Myrica et des espèces européennes de Betula et leurs determination à l'état fossile. — Bull. internat. de l'acad. Polonaise des Sc. et des lettres, Serie B, Krakau 1928. Das nordische Element nordwestdeutscher Moore und Jonas, Fr.: Wälder zwischen Unterweser und Zuidersee. — Zeitschr. "Mein Emsland", Papenburg 1931. Die Leittorfmoose der emsländischen Moore. — Ber. des Bot. u. Zool. Ver. f. Rheinland u. Westfalen, Bonn 1931.

Jonas, Fr.:	Die Vegetation der emsländischen Heidekölke. — Fedde, Rep. Beih. LXVI, Berlin 1932.
led eyes .	Der Hammrich, die Vegetationseinheiten eines Flachmoores an der Unterems. — Fedde, Rep. Beih., Band LXXI, A. Berlin 1932.
	Grenzhorizont und Vorlaufstorf. — Fedde, Rep. Beih., Band LXXI, Berlin 1932.
n - lities	Der Esterweger Busch im Wandel der Jahrtausende. — Zeitschr. "Mein Emsland", Papenburg 1933.
	Het levende hoogveen. — Zeitschr. "De lev. Nat.", Amsterdam 1932.
-	Jets over atlantische heiveenen en de veentypen van Nederland. — Zeitschr. "De lev. Nat.", Amsterdam 1933.
Katz, N. J.: Keller, P.:	Sphagnum bogs in Central-Russia. — Cambridge 1926. Die postglaziale Waldgeschichte der Gebiete um den südlichen Garda-See in Oberitalien. — Abhdl. Nat. Verein Bremen, Weber-Festschrift 1931—32.
Kloos, A. W. Jus	n.: Het geslacht <i>Utricularia</i> in Nederland. — Nederl. Kruidk. Archiv, Amsterdam 1932.
Koch, H.:	Paläobotanische Untersuchungen einiger Moore des Münsterlandes. — Beih. Bot. Zentralbl. 46, 1929. Stratigraphische und pollenfloristische Studien an 3
a set a set o	nordwestdeutschen Mooren. — Planta XI. 1930.
Koch, K.:	Das Pflanzenleben der Grünländer, Heiden und Heidemoore der Osnabrücker Landschaft. — Jahresb. Westf. Prov. Ver. Wissensch. u. Kunst, Münster 1926.
Koch, W.:	Die Vegetationseinheiten der Linthebene. — Jahrbder St. Gallischen Nat. Ges., 61. Band, II. Teil. St. Gallen 1926.
Kolumbe, E. uno	d Koppe, Fr.: Über einen Bohlweg im Stapeler Moor und seine Stellung im Pollendiagramm. — Preuß. Geol. Landesanstalt, Band 53, Berlin 1932.
Koppe, Fr.:	Die Moosflora der Grenzmark Posen-Westpreußen. — Schneidemühl 1926.
Appende to	Zur Geographie der Moorflora von Schleswig-Holstein. — Ber. des Naturv. Ver. für Schleswig-Holstein, Band XVII, Heft 1 1927.
And the land of th	Das montane Element in der Moosflora von Schleswig-Holstein. — Annales Bryologici, Vol. II, Haag 1929.
Appendix to the second	Untersuchungen über die Moosflora von Danzig. — Bericht des Westpreuß. BotZool. Vereins (52. Bd.) 1930.
Marie Marie	Die Moosflora des Naturschutzgebietes "Heiliges Meer" bei Hopsten. — Abhdl. Westf. Prof. Museum f. Nat. Münster 1931.
100 To 100 des	Weitere Beiträge zur Moosflora von Schleswig-Holstein. — Nat. Verein f. Schleswig-Holst., Band XIX, 1931.

Koppe, Fr.: Wichtige Moosfunde in Ostpreußen. — Hedwigia, Band LXXI 1931.

 Dritter Beitrag zur Moosflora der Grenzmark Posen-Westpreußen. — Schneidemühl 1931.

Eine Moosgesellschaft des feuchten Sandes. — Ber. der Deutsch. Bot. Ges., 1932. Band L, Heft 10, Berlin 1932.

Kleine Beiträge zur Flora des nördl. Westpreußens.
55. Bericht des Westpreuß. Bot.-Zool. Vereins, 1933.
Die Vegetationsverhältnisse des Schutzgebietes Kips-

hagen. — 6. Jahresbericht des Nat. Vereins für Bielefeld, 1933.

Libbert, W.: Die Vegetation des Fallsteingebietes. — Osterwieck 1930.

Limpricht, W.: Die Schneegruben des Riesengebirges als Naturschutzgebiet. — Fedde, Rep. Beih., Band LXII, Berlin 1931.

Lippmaa, Th.: Pflanzensoziologische Betrachtungen. — Ber. der Nat. Ges. der Un. Tartu XXXVIII, 1—2, Dorpat 1931.

Mulder, G. J. A.: Bohlwege in den Niederlanden. — Zeitschr. Aardrijksk. Gen. XXVIII, Seite 801, 1911.

Nikitina, E.: Materialien zur Erforschung der Moore von Westsibirien. Die "rjami" des Barabinster Distriktes. — (Torfwirtschaft), 1928.

Nordhagen, R.: Vegetationsstudien auf der Insel Utsire im westl. Norwegen. — Bergen 1921.

Vegetation und Flora des Sylenegebietes. — Oslo 1927.

Overbeck, F.: Studien zur postglazialen Waldgeschichte der Rhön.

— Z. f. Bot. XX, 1928.

 und Schmitz, H.: Zur Geschichte der Moore, Marschen und Wälder Nordwestdeutschlands. Das Gebiet von der Niederweser bis zur unt. Ems. — Mitt. d. Prov. St. f. Ntdkm. Hann., Heft 3, Hannover 1931.

Osvald, H.: Die Vegetation des Hochmoores Komosse. — Svenska Växtsoz. sällskap. handl. 1, Upsala 1923.

— Zur Vegetation der ozeanischen Hochmoore in Norwegen. — Sv. Växtsoz. sällskap. handl. VII, Upsala 1925.

— Die Hochmoortypen Europas. — Geobot. Inst. Rübel, Festschrift Schröter, Zürich 1925.

Paul, H. und Ruoff, S.: Pollenanalytische Untersuchungen im südlichen Bayern. — Ber. d. bayr. bot. Ges. 29, 1927

Pfaffenberg, K.: Das Geestmoor bei Blockwinkel. — Preuß. Geol. Landesanst. 51, 1931.

Plettke, Fr.: Über das Vorkommen von Betula nana im Quellgebiet der Ilmenau. — 36. Ber. d. Nat. Ver. Bremen, 1900—01.

Polak, B.: Een onderzoeck naar de botanische samenstelling van het Hollandsche Veen. — Amsterdam 1929.

Post, L. v.:

Potonie, H.:

und desselben Hochmoorprofils. - Preuß. Geol. Landesanst., Bd. 19, Berlin 1909. Vegetationsverhältnisse der Ostseeküste. - Danzig Preuß, H.: Apophyten und Archäophyten in der nordwestdeutschen Flora. — Fedde, Rep. Beih. LXI, 1930. Die Erfolge der westfälischen Naturdenkmalpflege vom Standpunkt der wissensch. Botanik. - Mitt. d. Westf. Prov. Mus. f. Nat., Heft 2, Münster 1931. Gedanken zur Entwicklungsgeschichte der Flora des nordwestdeutschen Flachlandes seit seiner letzten Eisbedeckung. — Fedde, Rep. Beih., Band LXVI, 1932. Die Vegetation der Rhönmoore. - Fedde, Rep. Beih., Reimers, H.: Band XXVI, Berlin 1924. und Hueck, K.: Vegetationsstudien auf lithauischen und ostpreußischen Hochmooren. - Stechov-München 1929. Rietz, Ei. Du. und Nannfeldt, H. A. Ryggmossen und Stigsbo rödmosse, die letzten lebenden Hochmoore der Gegend von Upsala. — Svenska växtsoz. sallsk. handl. III, Upsala 1925. Kritik an pflanzensoziologischen Kritikern. - Bot. Rietz, Ei. Du.: Not. Lund 1928. Classifikation and nomenclature of vegetation. Svensk. Bot. Tdschr., Bh. 24, H. 4, 1930. Vegetationsforschung auf soziationsanalytischer Grundlage. — Handb. der biol. Arbeitsmeth. (Abderhalden) Abtl. XI, T. 5, Berlin und Wien 1930. Zur Vegetationsökologie der ostschwedischen Küstenfelsen. — Beih. z. Bot. Zentr., Bd. XLIX, Prag 1932. Rinck, O.: Neue Moorfunde aus Ostfriesland. — Leerer Anzeigeblatt, Beilage Nr. 3, In't Hörn bi't Füer, 1933. Über klimatische Eigenheiten des Moorbodens unter Rinne, L.: spezieller Berücksichtigung der Temperaturverhältnisse der Luft und des Bodens. - Estii Mets. 1928. Torf- und Laubmoose des Odenwaldes. - Abhdl. Röll, H.: Nat. Ver. Bremen, Band XXVI, 2. Heft 1926. Rudolph, K.: Die bisherigen Ergebnisse der botanischen Mooruntersuchungen in Böhmen. — Bot. Zentr., Dresden 1928. und Firbas, Fr.: Die Moore des Riesengebirges. - Bot.

Zentr., Dresden 1927.

Über stratigraphische Zweigliederung schwedischer

Einige Aufgaben der regionalen Moorforschung. -

Das Auftreten zweier Genztorfhorizonte innerhalb ein

Hochmoore. — S. G. U. Serie C, 248, 1913.

und Granlund, E.: Södra Sveriges torvtillgangar I.

S. G. U. Serie C, 337, 1926.

S. G. U. Serie C, 335, 1926.

- Rudolph, K., Firbas, Fr. und Sigmond, H.: Das Koppenplanmoor im Riesengebirge. 1928.
- Rudolph, K.: Grundzüge der nacheiszeitlichen Waldgeschichte Mitteleuropas. Bot. Zentr. Dresden 1930.
- Ruoff, S.: Das Dachauer Moor. Ber. der Bay. bot. Ges., Band XVII, München 1922.
- Sarauv, G.: Lyngheden i Oldtiden. Aarb. f. Nord. Oldk. en Hist. Kopenhagen 1898.
- Scharfetter, R.: Die Stellung der Einarter in den mitteleuropäischen Pflanzenassoziationen. Geobot. Inst. Rübel. Festschr. Schröter, Zürich 1925.
- Scherrer, M.: Vegetationsstudien im Limmattal. Geobot. Inst. Rübel. Zürich 1925.
- Scheygrond, A.: Sociographie van het hoofdassociatie-complex Arundinetum-Sphagnetum. (Het plantendek van de Krimpenervaard IV). Ned. Kruidk. Archiev, 1932, Afl. 1. Amsterdam.
- Schubert, E.: Zur Geschichte der Moore, Marschen und Wälder Nordwestdeutschlands. II. Das Gebiet an der Oste und Niederelbe. Mitt. d. Prof. St. f. Ntdkmpfl., Heft 4, Hannover 1933.
- Schütte, H.,

 Der Aufbau des Weser-Jade-Alluviums. Schriften des Ver. f. Nat. a. d. Unterweser, 5, Wesermünde 1931.

 Die Wurten als Urkunden der Küstengeschichte. Aus "Natur u. Museum", Heft 6, Frankfurt a. M. 1933.

 Neue Beiträge zur Klärung der Küstengeschichte. Aus "Nachrichten für Stadt u. Land", Nrs. 295 u. 302,
- Oldenburg 1933.

 Schumacher, A.: Beiträge zur Moosflora des Nutscheids. Ber. des Bot. und Zool. Ver. f. Rheinland u. Westfalen, Bonn 1929.

 Die Sphagnum-Moore der Wahner Heide. Abhdl. des Naturhist. Ver. f. Rheinland u. Westfalen, Bonn 1932.
- Schreiber, H.: Moorkunde. Parey-Berlin 1927.
- Schröder, D.: Pollenanalytische Untersuchungen in den Worpsweder Mooren. Abhdl. Nat. Ver. Bremen, Band XXVIII, Heft I, Bremen 1930.
 - Zur Moorentwicklung Nordwestdeutschlands. Abhdl. Nat. Ver. Bremen, Weber-Festschrift, 1931.
- Stark, P., Firbas und Overbeck: Die Vegetationsentwicklung des Interglazials von Rinnersdorf in der östl. Mark Brandenburg. — Abhdl. Nat. Ver. Bremen, Weber-Festschrift, Bremen 1932.
- Steinecke, Fr.: Phänologische Beobachtungen auf der Zehlau. 1914-15.

 Pr. Bot. Ver. Königsberg.
 - Über Roffärbung von Pflanzen mit besonderer Berücksichtigung der Moorbewohner. Preuß. Bot. Ver. Königsberg, 1914-15.

Tansley, A. G.:

Thomson, P. W.: Die regionale Entwicklungsgeschichte der Wälder Estlands. — Dorpat 1929. Beitrag zur Stratigraphie der Moore u. zur Waldgeschichte Südwest-Litauens.—Geol, För, Stockholm 1931. Thysse, H.: De Hogt. — Aus "De lev. Natt", Amsterdam 1929. Zur Geologie des mittleren Emsgebietes. — Preuß. Geol. Tietze, O.: Landesanst., Band XXXIII, Teil II, Hft. 1, Berlin 1913. Zur Morphologie der Pollenkörner der einheimischen Trela, H.: Tilia-Arten. — Bull, internat, del'ac, Polon, Krakau 1928. Das Altwarmbüchener Moor. - Mitt, d. Prov. St. f. Tüxen, R.: Ntdkmpfl., Heft 1, Hannover 1928. Uittien, H. und Geerling, C.: Kulturproeven met struikheide, - Mitt. d. Rijksboschbouwproefst, 1932. Eenige plantengeografische opmerkingen over de Veluwe. - Nederl. Kruidk. Archiev, Afl. 2, Amsterdam 1932. Das Hochmoor von Südostdrente. — Utrecht 1931. Visscher, H.: Vries, D. M. de; Het plantendek van de Krimpenerwaard III. Over de samenstellung van het Crempensch Molinietum coeruleae en Agrostidetum caninae. - Ned, Kruidk, Arch, 1929. Grandslag van een Nederlandsche plantensociografische naamgeving. - Ned. Kruidk. Arch. 1931. De rangorde-methode. - Rijkslandbouvproefstation t. Groningen, 1933. De plantensociografische Rangorde-methode. - Naturv. Gen. Dodonaea in Gent, Antwerpen 1933. Einführung in die allgemeine Pflanzengeographie Walter, H.: Deutschlands. - Fischer-Jena 1927. Die Untersuchung der Vegetationsverhältnisse des Wangerin, W.: Großen Moosbruches, - Ber, d. Preuß, Bot. Ver. Königsberg 1913-16. Beiträge zur pflanzensoziologischen Begriffsbildung u. Terminologie I. - Fedde, Rep. Beih., Band XXXVI, Berlin 1925. Sphagnales - Sphagnaceae - Englers Pflanzenreich, Warnstorf, C.: Heft 51, Engelmann-Leipzig 1911. Über die fossile Flora von Honerdingen und das nord-Weber, C. A.: westdeutsche Diluvium. - Abhdl. Nat. Ver. Bremen, 1896. Über die Vegetation zweier Moore bei Sassenberg in Westfalen. - Abhdl. Nat. Ver. Bremen, 14, 1897. Beitrag zur Frage nach dem Endemismus der Fichte und Föhre in Nordwestdeutschland während der Neuzeit. - Abhdl. Nat. Ver. Bremen, 14, 1898.

Steffen, H.: Vegetationskunde von Ostpreußen. - Fischer-Jena 1931. Tacke, Br. und Lehmann, B.: Die Norddeutschen Moore. — Velhagen

> und Klasings Mon. zur Erdkunde, Bielefeld 1926. Types von British vegetation. — Cambridge 1911.

Augstumal im Memeldelta, - Berlin 1902. Über Torf, Humus und Moor. - Abhdl. Nat. Ver. Bremen 1903. Aufbau und Vegetation der Moore Norddeutschlands, - Engl. Jahrbücher 1907. Über Carex turfosa. - Abhdl. Nat. Ver. Bremen, 1914. Grenzhorizont und Klimaschwankungen, - Abhdl. Nat. Ver. Bremen, 1916. Grenzhorizont und älterer Sphagnum-Torf. — Abhdl. Nat. Ver. Bremen, 1930. Über spät- und postglaziale lakustrine und fluviatile Weber, H. A .: Ablagerungen in der Wyhraniederung bei Lobstädt und Borna und die Chronologie der Postglazialzeit Mitteleuropas. - Abhdl. Nat. Ver. Bremen, 24, 1926. Das glaziale Diluvium Rheiderlands. - Preuß. Geol. Wildvang, D.: Landesanst., Band XXXVIII, T. I, Heft 1, Berlin 1918. Ein Endmoränenzug beiderseits der unteren Ems und sein Einfluß auf Besiedelung und Wirtschaft. - Dunkmann-Aurich, 1924. Der Boden Ostfrieslands. - Dunkmann-Aurich 1925. Der überschlickte Warf von Emden-Wolthusen und seine Bedeutung für die Geschichte des ostfriesischen Marschalluviums. - Preuß. Geol. Landesanst., Bd. 51, Berlin 1931. Das Pollendiagramm des Berumerfehner Moores. -Preuß. Geol. Landesanst., Band 54, Berlin 1933. Einiges über die geschichtliche Entwicklung des ostfrisischen Marschalluviums. - Zeitschrift "Mein Emsland", Nr. 11, Jahrgang 1933, Papenburg. Das Profil von Uttum und seine Bedeutung für die geschichtliche Entwicklung des ostfr. Marschalluviums. — Im Manuskript. Über Moorfunde und ihre Altersbestimmung durch die Pollenanalyse. — Im Manuskript. Witt, K.: Zur Waldgeschichte der Nacheiszeit im westlichen Harzvorland. — Osterwieck 1930. Wolff, W .: Bodenkunde und Naturdenkmal. - "Der Naturforscher" 1930, Heft 12. Die Alterung der nordwestdeutschen Geestböden als Ursachen für das Übergreifen der Hochmoore. - Abhdl. Nat. Ver. Bremen, Weber-Festschrift, 1931-32. Unsere Heimat im Lichte der Urgeschichte. - V. d. Wolf, Fr.: Acken-Lingen, 1932. Yapp, R. H.: The interrelations of plants in vegetations and the concept of "association". — Geobot. Inst. Rübel, Festschrift-Schröter, Zürich 1925.

Über die Vegetation und Entstehung des Hochmoores

Weber, C. A.:

Zerov, D.: Die oligotrophen Sphagnum-Moore des nordwestlichen

Teiles des Korostenschen Bezirkes (Ukraine). - Kuib

1930.

Zlatnik, Al.: Apercu de la végétation de Krkonose (Riesengebirge).

- Preslia, Vol VII, 1928.

Zotz, L. Der Aufbau bronzezeitlicher Grabhügel, ein Kriterium

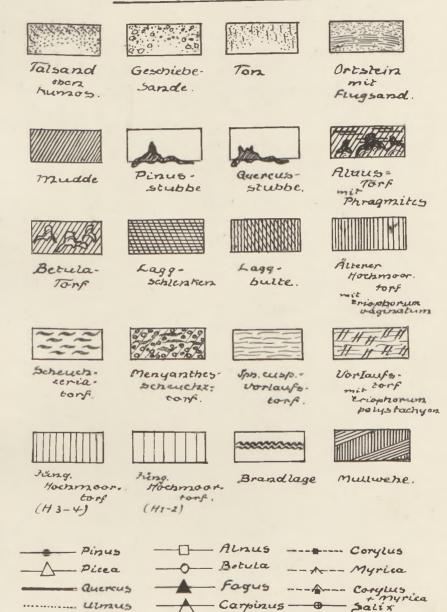
zur Altersbestimmung des Ortsteins und zur Rekonstruktion vorgeschichtlicher Vegetation in N.-W.-

Deutschland. - Osterwieck a. H. 1930.

Weitere Literaturangaben, besonders über ältere Moorliteratur, bei Osvald und Gams-Nordhagen.



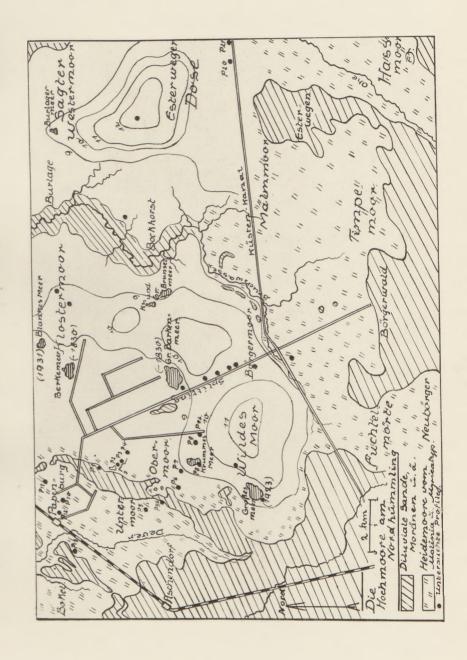
Signaturen.

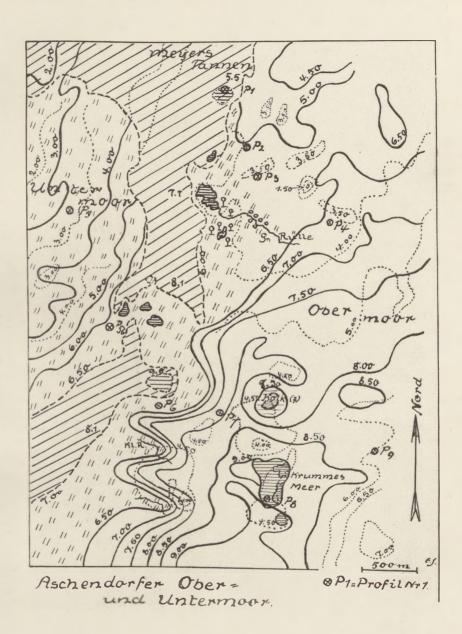


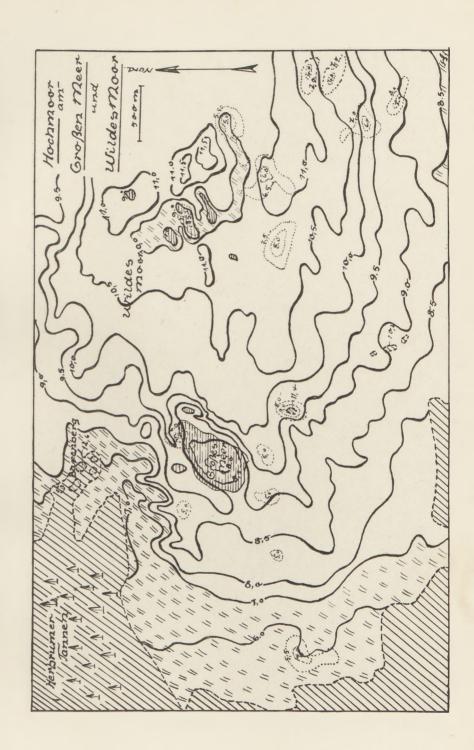
---- Gricaccen.

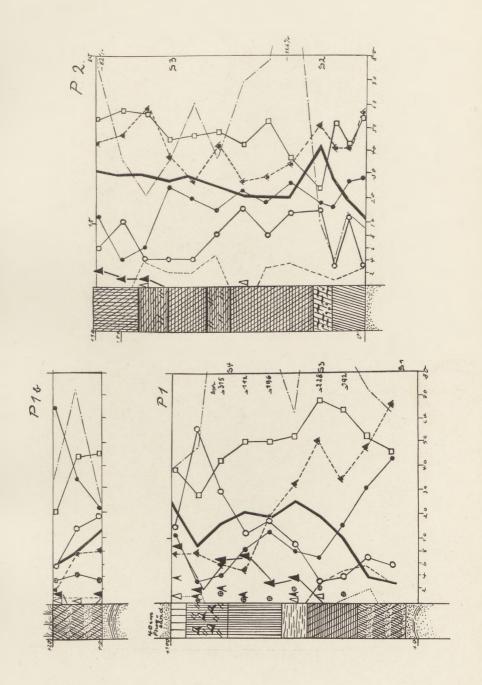
---- Tilia

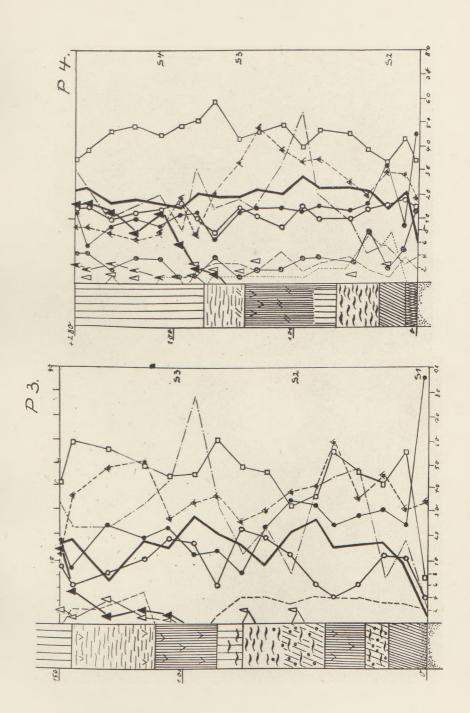


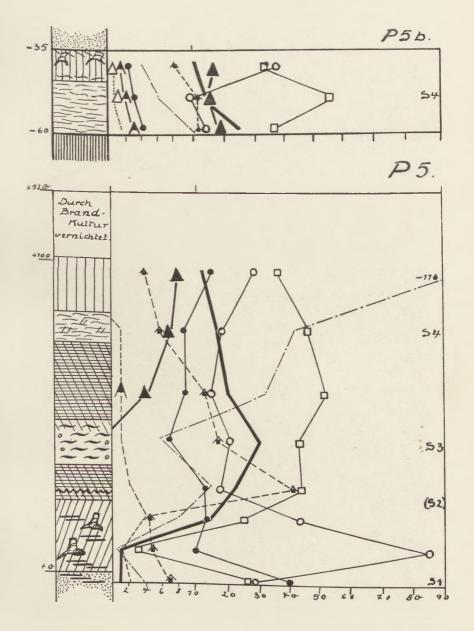


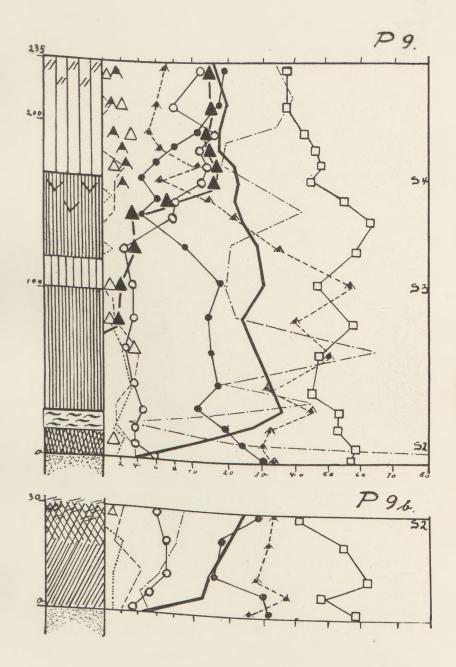


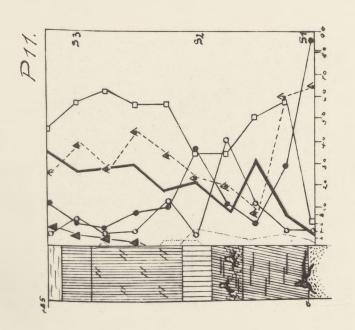


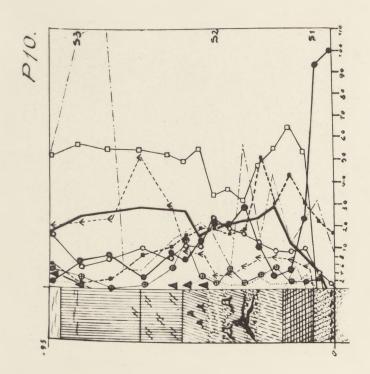


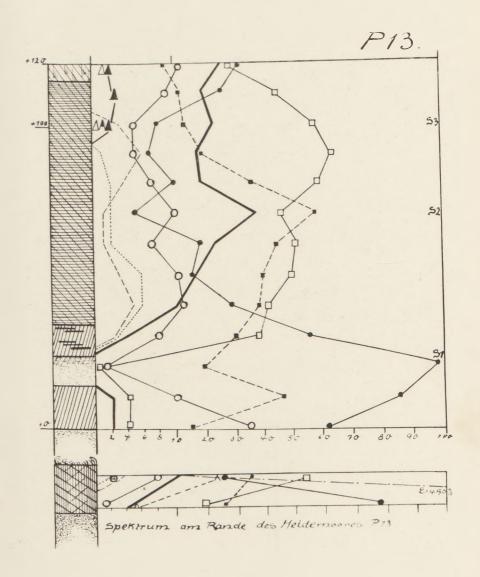


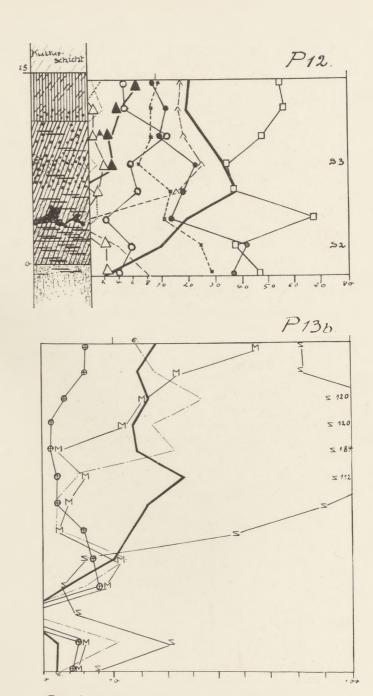




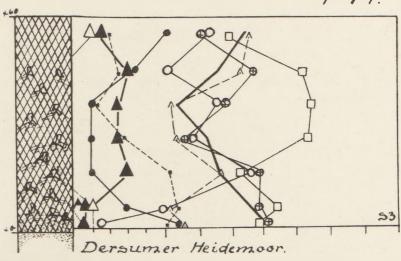


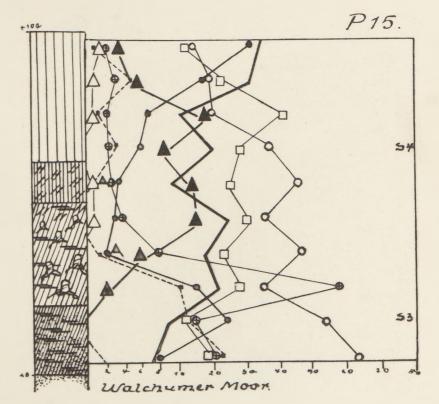


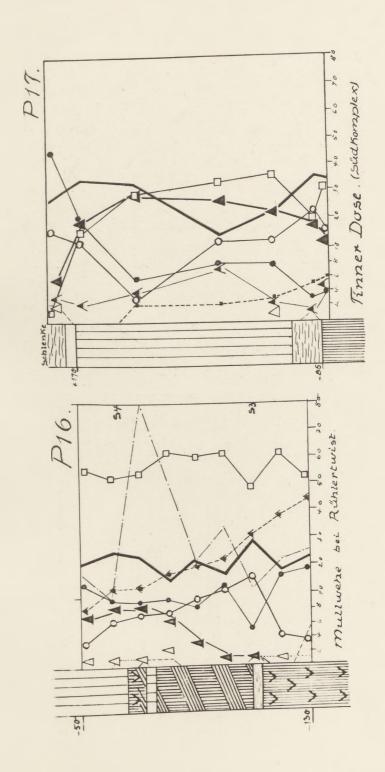


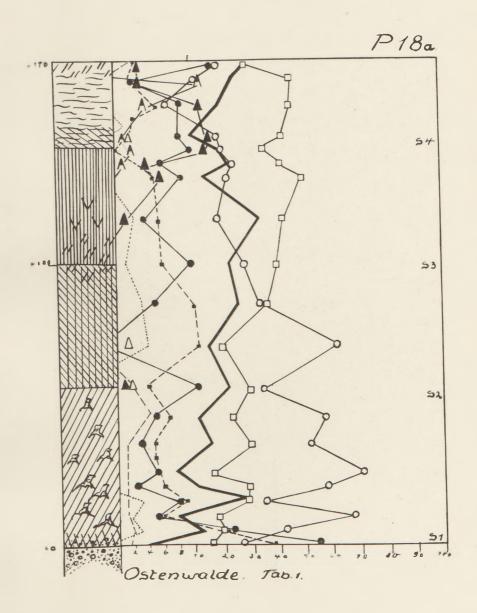


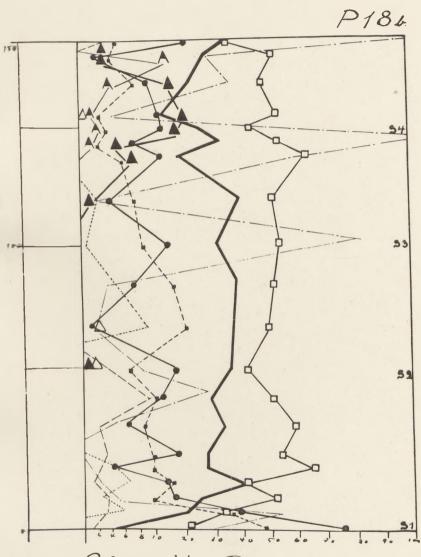
S - Spragnum M. - Myrica gale.



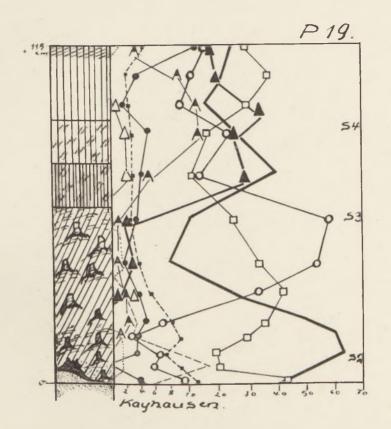


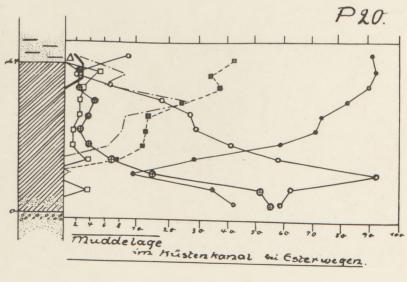


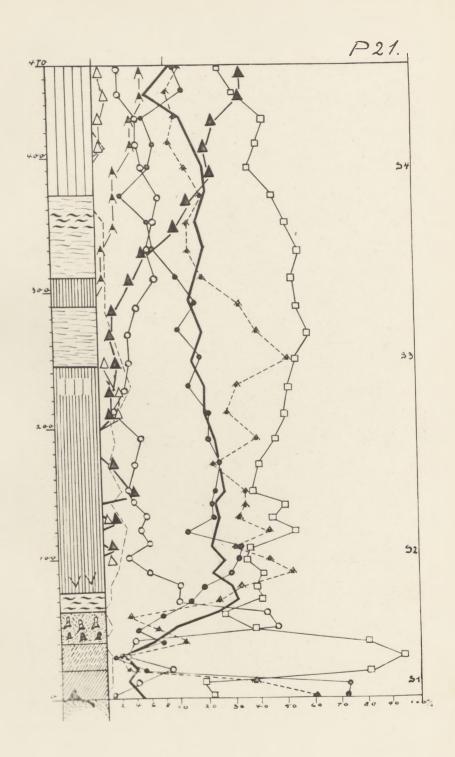


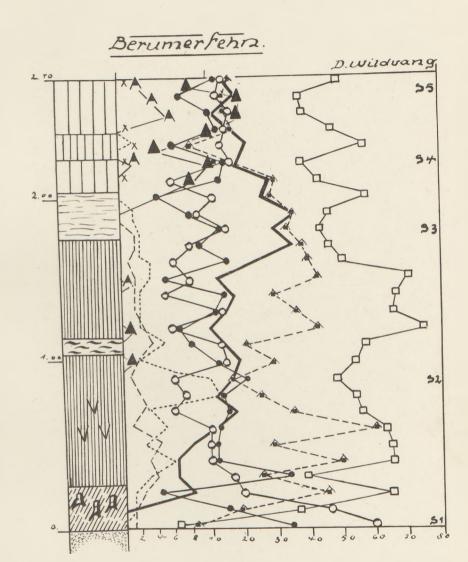


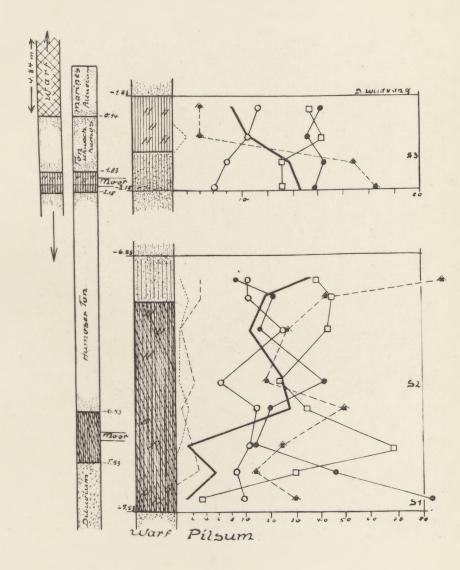
Ostenwalde Tasz

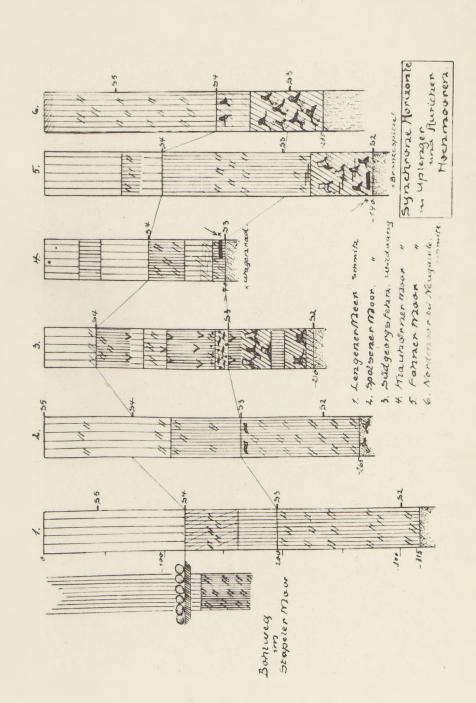


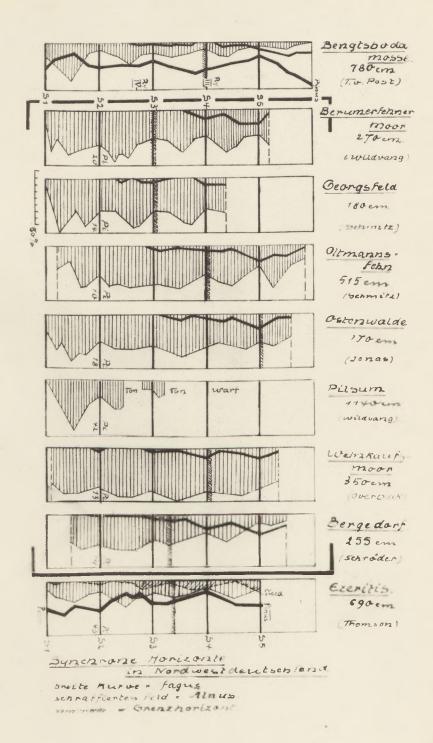












Biblioteka W. S. P. w Gdańsku

O451

C-11-1798

729/20 PC